General Disclaimer

One or more of the Following Statements may affect this Document

- This document has been reproduced from the best copy furnished by the organizational source. It is being released in the interest of making available as much information as possible.
- This document may contain data, which exceeds the sheet parameters. It was furnished in this condition by the organizational source and is the best copy available.
- This document may contain tone-on-tone or color graphs, charts and/or pictures, which have been reproduced in black and white.
- This document is paginated as submitted by the original source.
- Portions of this document are not fully legible due to the historical nature of some
 of the material. However, it is the best reproduction available from the original
 submission.

Produced by the NASA Center for Aerospace Information (CASI)

OR-168597

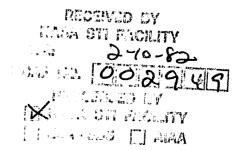


SECRETARIA DE PLANEJAMENTO DA PRESIDÊNCIA DA REPUBLICA

CONSELHO NACIONAL DE DESENVOLVIMENTO CIENTÍFICO E TECNOLÓGICO

in the interest of early and without liability

(E82-10174) METHODOLOGY OF THE N82-22609
INTERPRETATION OF REMOTE SENSING DATA AND
APPLICATIONS IN GEOLOGY (Instituto de
Pesquisas Espaciais, Sao Jose) 75 p Unclas
HC A04/MF A01 CSCL 08G G3/43 00174





INSTITUTO DE PESQUISAS ESPACIAIS

			*					
1.	Publicação nº INPE-2227-MD/014	2. Versão	3. Data Set., 1981	5. Distribuição □ Interna ঋ Externa				
4.		rograma						
,,,	DSR RECMI			☐ Restrita				
			lo/c) auton/oc	\				
6.	. Palavras chaves - selecionadas pelo(s) autor(es) ,							
	METODOLOGIA E AFLICAÇÕES EM GEOLOGIA SENSORIAMENTO REMOTO							
7.	. C.D.U.: 528.711.7:55							
8.	Título	INPE	-2227-MD/014	10. Pāginas: <i>76</i>				
	METODOLOGIA DE INTERPRETAÇÃO DE DADOS DE SENSORIAMENTO REMOTO E APLICAÇÕES			11. Ultima pāgina: 69				
	EM GE	12. Revisada por						
				Con du Whin				
9.	Autoria Paulo Veneziani Celio Eustáquio dos Anjos							
				José Eduardo Rodrigues				
				13. Autorizada por				
		•						
Ass	inatura responsāvel	Nelson de Jesus Parada Diretor						
1	Resumo/Notas		***************************************					
	1			•				
Os objetivos deste trabalho foram: apresentar a metodolo gia de interpretação geológica usando dados de ensoriamento remoto, limitados à utilização da parte do espectro eletromagnético; apresentar os critérios para o mapeamento geológico regional utilizando os produtos à LANDSAT; e apresentar alguns resultados obtidos pelo Instituto de Pesquisas Espaciais (INPE). A metodologia é baseada nos métodos de fotointerpretação convencionais, descritos na literatura e que foram desenvolvidos para as fotografias aéreas branco e preto. O Método Lógico (Guy, 1966) foi usado e adaptado em função das características de resolução, de escala e espectrais dos diversos produtos de sensoriamen to remoto. Os dados de sensoriamento remoto são valiosas ferramentas quepodem ser utilizadas para alcançar os objetivos dos estudos geológicos, que são: mapeamento geológico; procura de recursos minerais; geologia de engenharia; planejamento ambiental e prevenção de acidentes naturais. Apesar da idéia de que o sensoriamento remoto é um corpo uni ficado de tecnologia, será dada maior ênfase à metodologia de "fotoin terpretação" das imagens LANDSAT, para o mapeamento geológico regional.								
15.	Observações							

. i i

;

ABSTRACT

The objectives of this work were: to show the methodology of geological interpretation using remote sensing data limited to the utilization of the electromagnetic spectrum; to show the criteria for regional geological mapping using orbital data from LANDSAT imagering; and to present some results obtained by the "Instituto de Pesquisas Espaciais" (INPE). The methodology is based on the available conventional photoints pretation methods described in literature that were developed to the airbone black and white photographs. The Logic Method (Guy, 1966) was used and adapted based on the functions of resolution, scale and spectral characteristics of the remote sensing products. The remote sensing data is a valuable tool that can be used to reach the geological objectives that are: geological mapping; to look for ore minerals; engineering geology; ambiental planning and natural accidents prevention. In spite of the idea that remote sensing is a unified body of technology in itself, most emphasis will be given to the "photointerpretation" methodology of LANDSAT imagery for regional geological mapping.

PRECEDING PACK BLANK NOT FILMED

SUMARIO

	Pāg.
LISTA DE FIGURAS	ν
CAPITULO 1 - INTERPRETAÇÃO DE DADOS DE SENSORIAMENTO REMOTO EM	
GEOLOGIA	1
1.1 - Introdução	1
1.2 - Metodologia	2
1.2.1 - Produtos de sensoriamento remoto de grande escala	5
1.2.2 - Produtos de sensoriamento remoto de pequena escala	14
1.2.3 - Confecção de mapas geológicos	18
CAPÍTULO 2 - METODOLOGIA DE INTERPRETAÇÃO DE DADOS ORBITAIS	
(LANDSAT) NO MAPEAMENTO GEOLOGICO REGIONAL	19
2.1 - Introdução	19
2.2 - Metodologia	20
2.2.1 - Analise dos elementos	20
2.2.2 - Processamento dedutivo dos elementos analisados	30
2.3 - Normas e procedimentos para o mapeamento geológico regio nal utilizando-se produtos de sensoriamento remoto do LANDSAT	41
2.4 - Recursos auxiliares	43
2.5 - Nīvel de detalhes obtidos atravēs da interpretação dos produtos do LANDSAT	44
CAPÍTULO 3 - APLICAÇÕES DE SENSORIAMENTO REMOTO EM GEOLOGIA	47
3.1 - Dados do LANDSAT e niveis de interpretação	48
3,1.1 - Nīveis de interpretação	49
3.2 - Considerações gerais cobre o mapeamento geológico	50
3.2.1 - Geomorfologia	50
3.2.2 - Geologia estrutural	50
3.2.3 - Litologia	51
3.2.4 - Estratigrafia	51
3.2.5 - Geologia superficial	52
3.2.6 - Processos dinâmicos	52
3.3 - Aplicação de imagens do LANDSAT no mapeamento geológico	53

	Pāg.
3.4 - Aplicações de imagens do LANDSAT em pesquisa mineral	55
3.5 - Aplicações de imagens do LANDSAT em hidrogeologia	56
3.6 - Aplicações de imagens do LANDSAT em geotécnica	57
3.7 - Exemplos de mapeamento regional	57
3.7.1 - Projeto estudo das rochas intrusivas: SE de S.P.; partes do Sul de Minas Gerais; Estados de Rio de Janeiro e Espirito Santo	57
3.7.2 - Mapa geológico preliminar do pre-Cambriano do Estado do	
Piaul	60
3.7.3 - Projeto Gondwana (folha Jaguaribe)	61
3.8 - Exemplos de pesquisa mineral	62
3.8.1 - Projeto Cobre no Rio Grande do Sul	62
3.8.2 - Aplicação de sensoriamento remoto no estudo do comporta mento geológico da região do Complexo Alcalino de Itatiaia	62
3.9 - Exemplos de analises automáticas	63
3.9.1 - Projeto Intrusivas	63
3.9.2 - Pesquisa mineral de depósitos de Ilmenita Primária na Região de Floresta (PE) através de técnicas de classifica ção automática de dados do LANDSAT: 1978	64
3.10 - Exemplos de aplicações utilizando-se outros tipos de sen sores	64
3.10.1 - Fotografia aerea	64
3.10.2 - Radar de visada lateral	64
3.10.3 - "SCANNER" infravermelho termal aereoportado	65
3.11 - Exemplo de aplicação de sensoriamento remoto na prospec ção de anomalia geotermal no município de Caldas Novas - Goias	65
•	
REFERÊNCIAS BIBLIOGRĀFICAS	67
BIBLIOGRAFIA CONSULTADA	69

>

ign Hit

1113

LISTA DE FIGURAS

			<u>Pāg.</u>
1.1	-	Padrões clāssicos da rede de drenagem	8
2.1	-	Densidade da rede de drenagem	21
2.2	-	Alinhamentos, lineações e curvaturas	22
2.3	**	Assimetria	23
2.4	(per	Tropia	24
2,5	ھە	Uniformidade	25
2.6		Densidade textural do relevo	26
2.7	-	Alinhamentos e lineações de relevo	27
2.8		Quebras positivas e negativas de relevo	28
2.9	6.00	Assimetria do relevo	29
2.10	-	Modelo fotointerpretativo da rede de drenagem	32
2.11	-	Modelo fotointerpretativo das formas de relevo	35
2.12	. 	Mapa fotogeologico	38

CAPITULO 1

INTERPRETAÇÃO DE DADOS DE SENSORIAMENTO REMOTO EM GEOLOGIA

1.1 - INTRODUÇÃO

Neste texto, aborda-se inicialmente e de modo generaliza do a metodologia de interpretação de dados de geologia dos diversos produtos obtidos por sensores remotos. Em segundo lugar, trata-se de par te específica de interpretação de dados orbitais (LANDSAT) no mapeamen to geológico regional e, por último, apresentam-se exemplos de aplicações desenvolvidas por pesquisadores do INPE.

Basicamente, os metodos são derivados das definições da fotointerpretação geológica convencional, desenvolvidos para as foto grafias aereas em branco e preto, podendo ser adaptados a todos os produtos, desde que se considerem as semelhanças e diferenças existentes entre eles.

A abordagem da primeira parte obedecera a ordem de grandeza de escalas (das maiores para as menores), procurando-se dar enfa se aos tipos de problemas que podem ser estudados em cada um dos produtos.

Os objetivos dos estudos geológicos podem ser, de um modo geral, englobados nos seguintes itens:

- mapeamento geológico;
- procura de recursos minerais e energeticos;
- geotécnica; e
- planejamento ambiental e prevenção de acidentes naturais.

O sensoriamento remoto ē uma importante ferramenta, que pode ser utilizada com o intuito de atingir estes objetivos. Meste tex to dar-se-ā ênfase ao primeiro deles.

1.2 - METODOLOGIA

Os elementos mais significativos para a interpretação geo lógica são: textura, estrutura, forma, nivel de cinza ou cor, e sombra, definidos a seguir segundo os critérios do Metodo Lógico da Fotointer pretação (Guy, 1966).

Elemento de textura de uma imagem fotográfica é o menor elemento distinguível visualmente com forma e dimensão definidas.

O arranjo dos elementos texturais, segundo os mais varia dos padrões (retilineos, curvilineos, com formas geométricas regulares ou não), constitui a estrutura de uma imagem fotográfica.

A forma e a expressão espacial da disposição dos elementos texturais que possuem propriedades comuns. E atraves desta disposição que se definem as formas de relevo e os padrões da rede de drenagem.

O nível de cinza (ou cor) e definido de acordo com as variações de reflectância (ou emitância) dos alvos imageados na superfície do terreno, exceção feita aos mosaicos de radar. Neste caso ele e definido como a relação entre o sinal emitido e o sinal recebido.

A sombra e outro elemento importante, pois confere as imagens fotográficas (principalmente as de pequena escala) a impressão de relevo; está relacionada com o ângulo de elevação solar, quando se trata de sensores passivos. No caso dos mosaicos de radar, relaciona-se com a ausência de sinal de retorno.

Considerando-se que neste texto abordar-se-ão os metodos para mapeamento geológico, utilizando-se os produtos de sensoriamento remoto como uma ferramenta para ser interpretada visualmente, e que es tes produtos, apos sofrerem os processamentos mais adequados para cada tipo, serão apresentados sob a forma de imagens fotográficas, fica implícita a relação entre os metodos aqui discutidos com aqueles jã con sagrados, desenvolvidos para as fotográfias aéreas convencionais.

Assim, os procedimentos para a interpretação podem ser subdivididos na análise dos elementos acima definidos para a identificação de áreas sobre as imagens fotográficas que possuem características semelhantes, e nos processamentos indutivo (raciocínio do particular para o geral) e dedutivo (raciocínio do geral para o particular) destas áreas em seu significado geológico.

O bom desempanho destas atividades relaciona-se direta mente com: o conhecimento das características do sensor e da geometria das imagens; o embasamento acadêmico em ciências geológicas, geomorfo logicas e pedológicas; o conhecimento previo da area a ser estudada; a experiência em fotointerpretação; a intuição para explicar, compreen der e avaliar os detalhes observados nas imagens fotográficas.

Salienta-se ainda a necessidade de ter uma ideia a respeito dos fatores que controlam a textura de uma imagem fotográfica, considerando-os sob o ponto de vista da geologia, antes de abordar os metodos, para cada produto individualmente, porque tais fatores não de pendem diretamente do tipo de produto ou de sua escala; quanto maior for a resolução espacial, mais plausível será seu discernimento.

Os principais fatores são:

a) Morfogeneticos

São aqueles que envolvem a formação do relevo, como o clima, a tectônica recente e outros.

b) Litológicos

Os principais são a resistência à erosão, a permeabilida de, a plasticidade e a tropia.

A resistência de um maciço rochoso à erosão pode ser vi sualizada através do estudo de suas encostas que, de um modo geral, são mais côncavas quanto mais resistentes são os maciços. Por outro lado, em uma região que está sob o efeito de condições identicas de intemperismo, os dependentes estados de alteração dos maciços podem refletir mudanças litológicas.

A permeabilidade é inversamente proporcional à densidade de drenagem, em regiões com o mesmo îndice pluviométrico. Portanto, nes tas condições, limites entre zonas de maior ou menor densidade de dre nagem podem ser evidências de mudanças litológicas.

A plasticidade e a ruptura são propriedades dos maciços rochosos, em função dos esforços de tensão e compressão. Maciços menos plásticos apresentam uma densidade maior de fraturas que os mais plásticos, quando submetidos aos mesmos esforços de tensão e compressão, se forem penecontemporâneos.

Por fim, a tropia refere-se ao desenvolvimento orientado das formas de relevo, ligado a fatores como: xistosidade, acamamento, foliação, os quais são estruturas das rochas, refletidas na textura das imagens fotográficas.

c) <u>Deformacionais</u>

Dobramentos, falhamentos e fraturamentos são fatores que afetam a textura, nas imagens fotográficas, condicionando as formas de relevo e padrões de drenagem a feições lineares. Os exemplos mais comuns, facilmente identificaveis na maioria das vezes em imagens fotográficas, são os casos de regiões onde afloram faixas ou parte de fai

xas de rochas metassedimentares dobradas, soerguidas e erodidas. Anticlinais e sinclinais deixam impressas suas características no relevo e no padrão de drenagem. Areas, ou parte destas, que sofreram um tectonismo de blocos, poderão apresentar um padrão de drenagem paralelo e um relevo estruturado em "horsts" e "grabens". Regiões afetadas por intenso fraturamento terão esta característica ressaltada, principalmente na rede de drenagem.

Tendo-se em mente os fatores que controlam a textura, mui to importantes sob o ponto de vista geológico, pode-se passar a uma análise dos produtos de sensoriamento remoto e ter uma ideia de suas potencialidades e limitações.

1.2.1 - PRODUTOS DE SENSORIAMENTO REMOTO DE GRANDE ESCALA

Os produtos de sensoriamento remoto de grande escala são utilizados para trabalhos de detalhe (escalas de 1:50.000 e maiores) e semidetalhe (até 1:100.000). Normalmente são obtidos a nível de aerona ves, e os mais utilizados são as fotografias aëreas em branco e preto, em virtude de apresentarem menor custo. Uma de suas maiores vantagens é o recurso da esteroscopia, que permite a visão tridimensional da ārea a ser estudada.

A partir do estudo detalhado da rede de drenagem, formas de relevo e niveis de cinza ou cores, poderão ser definidos compartimentos homólogos, isto é, que apresentam as mesmas propriedades nas ima gens fotográficas. Considerando-se a existência de um certo grau de conhecimento a respeito da área de estudo, seja através de pesquisa bibliográfica e/ou prévio reconhecimento de camo, o fotointérprete pode rã então fazer deduções quanto à litologia, estrutura e estratigrafia.

ì) Analise da rede de drenagem

Os padrões da rede de drenagem desenvolvidos sobre os $m\underline{a}$ teriais da superfície são, em grande parte, dependentes da razão entre a infiltração e o escoamento.

Esta razão, por sua vez, é dependente de diversas varia veis tais como: características físico-químicas dos materiais, cobertu ra vegetal, grau de consolidação do solo, e, obviamente, do clima atuan te sobre uma determinada região.

Alem da ideia de permeabilidade, outros valores podem ser obtidos atraves da interpretação da rede de drenagem. Estes são:

- Localização e extensão de materiais com diferenças significat<u>i</u> tivas.
- Grau de uniformidade dos materiais.
- Localização e extensão de variações locais.
- Localização de fatores de controle.
- Determinação do mergulho de feições planares.
- Interferências sobre a natureza das rochas.

Todos estes dados podem ser obtidos através do traçado detalhado da rede de drenagem, utilizando-se os pares estereoscópicos e definindo-se os padrões. Estes, por sua vez, são os arranjos espaciais dos canais na superfície do terreno, os quais são obtidos através do estudo minucioso das propriedades tais como a densidade, os alinhamentos, as lineações ou curvaturas, a assimetria, a tropia e a uniformidade da rede de drenagem. (Essas propriedades serão analisadas no Capítulo 2, seção 2.2.1).

É sempre interessante reduzir a escala 2 a 4 vezes, após o traçado, para facilitar o estudo das propriedades acima mencionadas.

Outros conceitos importantes a serem introduzidos são os referentes a zonas homologas e a diferentes graus.

Zonas homologas são areas com limites definidos ou difusos, caracterizados por propriedades comuns da rede de drenagem.

Os graus referem-se à estruturação (definida pela intensidade de ocorrência de alinhamentos e lineações), à assimetria (em relação ao elemento textural de drenagem de maior extensão) e à uniformidade, e podem ser definidos em uma escala de "forte" a "fraco".

E sobre o mapa da rede de drenagem que se faz a análise das propriedades, definem-se os padrões, delimitam-se as zonas homólogas e caracterizam-se os graus de estruturação, assimetria e uniformidade.

Termos descritivos, tais como os seis clássicos (dendríticos, radiais concêntricos, angulares, paralelos, retangulares e treliça) (Figura 1.1), nodem ser utilizados para os padrões de drenagem e os modificados a partir destes desde que haja um certo cuidado em as sociá-los com feições geológicas. Isto é, não se pode emprestar-lhes em caráter de chaves de interpretação, pois a textura da drenagem de pende de diversos fatores; como já foi visto anteriormente, e não ape nas da natureza petrográfica do substrato.

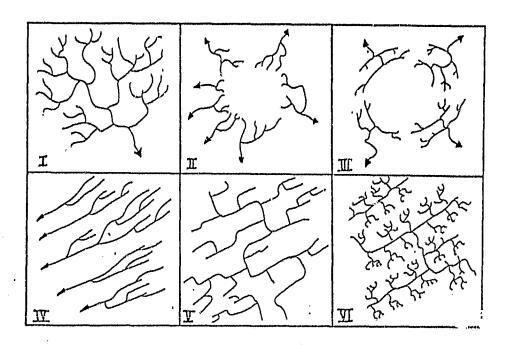


Fig. 1.1 - Padrões clāssicos da rede de drenagem.

Termos descritivos Algumas feições geológicas associadas aos <u>pa</u> drões

I - Dendritico

Materiais facilmente erodiveis ou, então, que tenham resistência uniforme aos processos ero sivos, tais como rochas sedimentares horizon tais e algumas rochas cristalinas, respectiva mente.

II - Radial concentrico

Domos, vulcões, crateras (e outras depressões).

III - Anular

Domos e bacias estruturais e possíveis "stocks".

IV - Paralelos

Mergulhos moderados e feições morfológicas alongadas, condicionadas por falhas ou fraturas.

V - Retangulares

Fraturas e falhas.

VI - Trelica

Rochas metassedimentares dobradas, soerguidas e erodidas.

2) Anālise das formas de relevo

As menores variações bruscas da superfície do terreno, visíveis nas imagens fotográficas, são as rupturas de declive, cuja dis posição na área fotografada (ou imageada) define zonas homologas em es trutura de relevo.

Estas zonas são reflexos dos materiais rochosos que <u>ja</u> zem na superfície terrestre e dos agentes atmosféricos (clima, agua, <u>ge</u> lo, etc...) que atuaram sobre estes materiais, modelando-os e criando sua expressão morfológica.

Para melhor compreender e obter parâmetros geológicos de uma região em função do estudo das formas de relevo, é necessário ter um conhecimento básico dos princípios morfogenéticos.

A expressão morfológica de uma unidade litoestratigrāfica, ou de um corpo rochoso, exposta à ação dos agentes atmosféricos de pende da sua constituição físico-química e do tipo de agente cuja atuação predomina na região em que ela se situa.

No território brasileiro, seguramente o agente de maior importância na modelagem atual do relevo é a água, principalmente sob as formas de atuação fluvial e meteórica.

Os regimes de precipitação pluviométrica determinam a $i\underline{m}$ portância dos processos de intemperismo: Assim, por exemplo, em áreas em que predomina a alta precipitação em periodos curtos e constantes du rante o ano, não haverá tempo suficiente para o ataque quimico das rochas que sofrerão principalmente a desagregação mecânica.

Esta ocorrência é bem peculiar na região sudeste brasileira; aliada à constituição físico-química dos complexos granitico-gnaissicos (bem semelhantes) que predominam nesta região, têm-se como

consequência que a expressão morfológica das unidades litoestratigrāficas, ou de corpos rochosos, será muito difusa, prejudicando sobremaneira a análise das formas de relevo.

Por outro lado, em areas onde a precipitação pluviometrica e torrencial, mas alternada com periodos longos de seca, existe tem po para o ataque quimico das rochas. A desagregação estara condiciona da as características físico-quimicas destas rochas.

Na região nordeste brasileira encontra-se esta situação, cujas consequências são criar expressões morfológicas das unidades 1i toestratigráficas ou corpos rochosos peculiares, de acordo com as ca racterísticas físico-químicas destas unidades ou corpos, facilitando a análise das formas de relevo, quando o seu objetivo e identificar e e pear unidades geológicas.

Existem certas formas de relevo com características pecu liares que controlam a textura fotográfica, refletindo uma expressão morfológica de unidades geológicas ou feições estruturais praticamente invariável em relação às áreas fotografadas (ou imageadas). Assim, é possível obter indícios quanto à natureza das rochas - isto é, se são ígneas, sedimentares ou metamórficas - e também associar feições linea res com estruturas geológicas. Na literatura especializada em fotoin terpretação, são encontrados vários exemplos de formas de relevo como platos, monoclinais, relevo cárstico associados a rochas sedimentares; feições circulares associadas a rochas igneas; formas de relevo orien tadas, que sugerem a existência de rochas metamórficas (devido à forte anisotropia destas).

No entanto, a sistemática para análise das formas de $r\underline{e}$ levo, apesar dos fatos mencionados no parágrafo anterior, não deve ser baseada apenas em chaves de interpretação. Assim, o procedimento logi co para determinar a expressão morfológica de uma unidade geológica e suas características estruturais \bar{e} o estudo das propriedades texturais do relevo, tais como: a densidade textural, as lineações e alinhamentos, as quebras positivas e negativas, a assimetria e as formas das encostas.

Estas propriedades são observadas e transferidas das ima gens fotográficas de grande escala para os "overlays" adequados, utilizando-se os pares estereoscópicos.

Do mesmo modo que foi visto quando se abordou a análise da rede de drenagem, os conceitos de zonas homólogas e diferentes graus devem ser introduzidos, para que se possa desenhar o mapa da análise das formas de relevo.

Zonas homologas são āreas com limites definidos ou difusos caracterizados por propriedades texturais comuns das formas de relevo.

Os graus referem-se à estruturação do relevo (definida pela intensidade de ocorrência de lineações e alinhamentos de relevo) e à assimetria, podendo ser definidos em uma escala de "forte" a "fraco".

Sobre os mapas acima citados é que serão delimitadas as zonas homólogas e caracterizados os graus. Estes mapas irão subsidiar a interpretação geológica e estrutural.

3) Analise dos níveis de cinza ou cor

Os níveis de cinza ou cor constituem outro elemento bas tante útil para a interpretação das imagens fotográficas. Mudam de acor do com a variação de reflectância e de emitância dos materiais superficiais imageados no visível e no infravermelho próximo, e no infraverme lho termal, respectivamente. O fotogeólogo, ao estudar estas variações, deve ter em mente que, por si só, elas não são um fator discriminatório, pois a imagem fotográfica da superfície do terreno mostra uma as sociação entre solo, rocha e vegetação.

No entanto, quando unidades geológicas (ou corpos rochosos) possuem características contrastantes, sejam estas influenciadas pela vegetação que sobre elas se instala, pelo tipo de solo, ou ainda

por quaisquer outras que causam variações anormais dos níveis de cinza ou cores, \bar{e} possível associar estas variações com feições que possuem um sifnificado geológico.

4) Processamento dedutivo e indutivo dos elementos analisados

Nesta fase procede-se à interpretação geológica propriamente dita. Após a identificação das áreas com características seme lhantes e das feições lineares, através da análise da rede de drenagem, das formas de relevo e dos níveis de cinza ou cores, inicia-se o processamento das mesmas em seu significado geológico.

Os modelos interpretativos são elaborados. Isto ē, utilizando-se os mapas obtidos durante as fases de anālise, procura-se relacionar os traços neles contidos com unidades litoestratigráficas e feições estruturais, desenhando-se um novo mapa fotogeológico. Este iráconter diversas zonas que representam rochas com as mesmas características petrográficas, ou comjuntos de rochas que mostram as mesmas propriedades texturais nas imagens fotográficas, mas possuem características petrográficas diferentes. Iráconter, também, traços que representam estruturas geológicas e outros que não têm significado geológico.

Foram vistos anteriormente os fatores que controlam a tex tura de uma imagem fotográfica, ficando evidente o relacionamento das propriedades dos elementos texturais com as características dos materiais superficiais imageados. Assim, torna-se compreensível a elaboração do mapa fotogeológico.

5) <u>Aspectos relevantes quanto à utilização de produtos de Senso</u> riamento Remoto de grande escala

De um modo geral, a metodologia descrita até o presente momento é utilizada para a interpretação de todos os produtos de senso riamento remoto de grande escala, apesar de terem sido desenvolvidos para as fotografias aéreas em branco e preto e existirem diferenças significativas entre eles.

O incremento de dados, de acordo com a maior sofistifica ção dos produtos, e facilmente compreensível, desde que o fotointérpre te tenha entendido as diferenças entre eles.

As principais vantagens dos produtos de sensoriamento remoto de grande escala são:

- Utilização do recurso da estereoscopia, que permite a visão tri dimensional da área a ser estudada. Além disso, através do exa me de escarpas, vales suficientemente profundos, pode-se chegar a uma idéia do empilhamento das unidades geológicas e, também, do sentido do mergulho das mesmas, sendo possível até medir com bastante precisão estes mergulhos.
- Utilização de dados de reflectância de um corpo rochoso em di versas bandas selecionadas do espectro, no caso das fotografias multiespectrais e imagens do "scanner".
- Utilização de dados de reflectância dos materiais superficiais imageados no infravermelho próximo, no caso das fotografias multiespectrais, e de dados de emitância no infravermelho termal, no caso das imagens do "scanner", os quais representam as variações de temperatura.
- Utilizar o elemento cor em vez de o elemento nível de cinza, no caso das fotografias em colorido normal, em infravermelho falsa cor, e no caso de composições coloridas obtidas com fotografias multiespectrais e imagens do "scanner".
- Utilizar as fitas CCTs obtidas através de "scanner" para a $an\overline{\underline{a}}$ lise automática.

Mas apesar de se poder contar com uma série de recursos adicionais, principalmente no caso dos produtos de "scanner" aeroporta do, as fotografias aéreas convencionais em branco e preto ainda são as

mais utilizadas para levantamentos geológicos, devido ao seu menor cus to, tanto na operação do sistema como na sua produção.

No entanto, não se deve esquecer que a natureza e o homem impõem uma serie de restrições (cobertura vegetal, grau de intemperismo, ocupação humana) que irão dificultar e, as vezes, tornar impossível a resolução dos problemas geológicos. Somente os trabalhos de cam po poderão, então, elucidá-los; assim, os objetivos do trabalho serão alcançados satisfatoriamente.

1.2.2 - PRODUTOS DE SENSORIAMENTO REMOTO DE PEQUENA ESCALA

Os produtos de sensoriamento remoto de pequena escala são utilizados para trabalhos de geologia regional (escalas menores que 1:100.000), sendo ferramentas excelentes e de baixo custo. Os mais importantes são os produtos do LANDSAT e os mosaicos de radar de visada lateral. Existem ainda a disposição as fotografias do SKYLAB; porem não hã recobrimento para todo o território brasileiro.

Devido as características inerentes a estes produtos (escala, resolução, impossibilidade de utilizar o recurso da estereoscopia), a análise dos elementos de interpretação não vai fornecer o mesmo nível de detalhes que os produtos de grande escala.

No entanto, quando se considera que o Brasil e um país de vastas dimensões e carente de mapeamento básico, as imagens fotográficas do LANDSAT, os mosaicos de radar e as fotografias do SKYLAB assumem um valor inestimável como ferramentas de trabalho.

1) <u>Anālise da rede de drenagem</u>

Apesar das restrições expostas acima, os procedimentos descritos para os produtos de grande escala devem ser aplicados para que se possam utilizar posteriormente os valiosos dados obtidos atra vés do estudo da rede de drenagem.

No entanto, a principal dificuldade não é devida somente à escala, à resolução e à impossibilidade de utilizar o recurso da estereoscopia. Relaciona-se às características do terreno imageado (ou fotografado, caso do SKYLAB). Quando este está mediana ou fortemente dissecado, é praticamente impossível observar e traçar a rede de drena gem utilizando-se apenas as imagens fotográficas do LANDSAT, SKYLAB ou mosaicos de radar. Nestes casos, é necessário recorrer às cartas to pográficas ou planimétricas (caso elas estejam disponíveis para a área de interesse, de preferência em escalas maiores que as dos produtos em utilização), copiá-las em "overlays", reduzí-las a escala de interesse e ajustá-las sobre as imagens fotográficas.

O estudo das propriedades da rede de drenagem irā definir os padrões. Serão delimitadas as zonas homologas e definidos os graus de estruturação, assimetria e uniformidade. Assim, algumas características dos materiais sobre os quais se instala a rede de drenagem poderão ser obtidas e posteriormente interpretadas.

2) Análise das formas de relevo

Aqui também devem ser aplicados os procedimentos já des critos para os produtos de grande escala, levando-se sempre em conside ração os problemas da escala, da resolução e principalmente da inexistência de estereoscopia.

Uma das primeiras dificuldades encontradas em virtude dos problemas acima citados \tilde{e} a impossibilidade de visualizar as formas das encostas, uma das propriedades texturais do relevo que indica a $r\underline{e}$ sistência \tilde{a} eros \tilde{a} o.

Mas \bar{e} evidente que não se pode esperar um nivel de deta lhes semelhante ao obtido com os produtos de grande escala, com o mate rial que existe \bar{a} disposição at \bar{e} o momento.

Por outro lado, como será visto no Capítulo 2, através de propriedades tais como densidade textural, alinhamentos e lineações, e assimetria de relevo, consegue-se determinar a expressão morfológica das grandes unidades geológicas e os principais traços estruturais.

As grandes quebras positivas e negativas podem ser visua lizadas, e seu significado geológico muitas vezes implica o contato de grandes unidades tectónicas.

Enfim, o estudo criterioso e minucioso das propriedades texturais do relevo e o fator decisivo para subsidiar a interpretação geológica de produtos de sensoriamento remoto de pequena escala.

3) Analise dos níveis de cinza ou cores

Exceção feita aos mosaicos de radar, os níveis de cinza ou cores estão diretamente relacionados com a reflectância dos alvos imageados. Este fato é muito útil na discriminação das grandes unida des geológicas, colocando os produtos do LANDSAT e do SKYLAB em vanta gem, quando comparados com os mosaicos de radar.

Porem não se deve esquecer que os produtos destes satel<u>i</u> tes são de bandas do espectro que realçam principalmente o comportame<u>n</u> to da vegetação. Isto e um fato limitante pois, de um modo geral, ape nas nos casos em que diferentes comportamentos da vegetação estão relacionados com variações geológicas, as inferências relacionadas com a análise dos níveis de cinza ou cores são validas.

4) Processamento dedutivo e indutivo dos elementos analisados

Do mesmo modo que para os produtos de grande escala, ge ram-se os modelos interpretativos, utilizando-se os dados das fases de análise.

Obtem-se o mapa fotogeológico regional a partir da inter pretação das zonas homólogas delimitadas, e os principais traços estruturais a partir das feições lineares observadas.

5) Aspectos relevantes quanto a utilização de produtos de senso riamento remoto de pequena escala

As principais vantagens dos produtos de sensoriamento remoto de pequena escala são:

- A visão sinótica de grandes areas imageadas (ou fotografadas), muito importante quando o objetivo e o mapeamento geológico regional.
- A repetitividade na obtenção dos produtos do LANDSAT, possibil<u>i</u> tando a seleção da época do ano ou a escolha de imagens de d<u>i</u> versas épocas para o estudo de uma determinada area.
- Utilização de dados de reflectância em bandas selecionadas do espectro, de uma mesma unidade geológica, no caso dos produtos do LANDSAT e SKYLAB.
- Utilização de dados de energia refletida na banda do radar (reg gião das microondas).
- Utilização do elemento cor (falsa cor e composições coloridas).
- Utilização das fitas CCT do LANDSAT para análise automática.

A natureza e o homem impõem uma série de restrições, que são frequentemente notadas pelos usuários dos produtos de grande esca la; quando se utilizam os produtos de pequena escala e de baixa resolução, tais restrições são maiores. Assim fica evidente que os trabalhos de campo são indispensáveis para que se possa confiar nos resultados.

1.2.3 - CONFECÇÃO DE MAPAS GEOLÓGICOS

Atraves da analise dos produtos de sensoriamento remoto, chega-se a confecção de mapas geológicos, cuja finalidade vai depender do campo de pesquisas preestabelecido. Assim, de acordo com o interes se, podem-se obter mapas geológicos de detalhe, regionais, estruturais, tectônicos, voltados para a pesquisa mineral e para estudos de geologia de engenharia e prevenção de acidentes geológicos.

O primeiro passo para confeccionar estes mapas e o esta belecimento de uma legenda que represente todas as feições de interes se. A seguir, deve-se escolher o produto, em furção do nível de deta lhe que se quer conseguir e do tamanho da area a ser mapeada. Obviamen te, esta escolha e baseada na resolução e na escala dos diversos produtos em disponibilidade. A utilização conjugada de diversos produtos e recomendável. Assim, por exemplo, se o objetivo for a confecção de um mapa geológico regional, e importante que se analise produtos do LANDSAT, mosaicos de radar e, quando disponíveis, as fotografias multiespectrais do SKYLAB.

Apos a escolha da legenda e do produto, faz-se uma base planimétrica que contenha a rede de drenagem, estradas e cidades; esta base deve ser ajustada em função das cartas topográficas preexistentes.

Segue-se exaustiva pesquisa bibliográfica e visitas de reconhecimento, quando será estabelecido contato com as principais unidades geológicas da área de estudo.

Realiza-se a fotoan lise e consequente fotointerpretação. A seguir vêm perfis de campo, que são predeterminados de acordo com a escala e complexidade dos problemas geológicos.

· A integração destes dados com os petrográficos e geocronológicos e com as medidas e interpretação das estruturas geológicas vai permitir que se chegue à confecção do mapa final.

CAPITULO 2

METODOLOGIA DE INTERPRETAÇÃO DE DADOS ORBITAIS (LANDSAT) NO MAPEAMENTO GEOLÓGICO REGIONAL

2.1 - INTRODUÇÃO

O estabelecimento de uma metodologia de interpretação vi sual dos produtos do LANDSAT tem sido uma das principais atividades do grupo de Recursos Minerais do Departamento de Sensoriamento Remoto do Instituto de Pesquisas Espaciais. O empenho em definir um procedimento mais adequado e logico para o mapeamento geologico regional levou a adoção das regras que orientam os trabalhos de interpretação.

As regras que conceituam estes procedimentos podem ser enunciadas como se segue:

- analise dos elementos textura e estrutura fotográficas, da for ma e dos niveis de cinza para identificação e individualização de areas imageadas que possuem características semelhantes;
- processamento dedutivo e indutivo destas \overline{a} reas em seu significa do geologico.

Neste capítulo serão discutidos os principais conceitos teóricos da análise e interpretação, e formulados alguns modelos teóricos com fins didáticos. A seguir, serão apresentadas as normas e procedimentos de utilização dos produtos do LANDSAT e, finalmente, serão equacionadas as principais questões em relação às expectativas do usuário que pretende utilizar tais produtos.

Seria uma grave omissão relegar os trabalhos de campo a segundo plano, esperando que, apenas através da utilização dos produtos do LANDSAT, resolver-se-iam satisfatoriamente todos os problemas

do mapeamento geológico regional. E somente no campo que se pode ava liar o significado geológico das feições extraídas das imagens.

Portanto, o emprego dos produtos do LANDSAT deve ser en carado com prudência para que não seja desvirtuada sua potencialidade como ferramenta auxiliar, de baixo custo, com vantagens e limitações como qualquer outra.

2.2 - METODOLOGIA

2.2.1 - ANALISE DOS ELEMENTOS

Os elementos definidos no Capítulo 1 (textura, estrutura, formas, níveis de cinza e sombra) são analisados nos produtos do LANDSAT que são apresentados sob a forma de imagens fotográficas em preto e branco e coloridas ou diapositivos, que podem ser projetados sobre uma tela. Estes diapositivos são obtidos como produtos finais das fitas CCTs, tratadas no computador I-100.

Apresenta-se a seguir o processo de análise de cada um dos elementos citados:

1) Analise da rede de drenagem

Experiências têm mostrado que as imagens da banda 5 são as que normalmente fornecem maior volume de informações, com referência as propriedades da rede de drenagem. No entanto, a banda 7 também deve ser analisada. Deve ser ponderada a sua dificuldade de análise para areas onde o relevo é medianamente ou muito acidentado, pois quanto maior a dissecação maior é a dificuldade de extração de dados referentes a rede de drenagem.

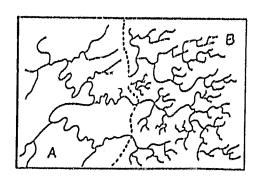
A observação criteriosa e o traçado rico em detalhes vão permitir o estudo das propriedades e consequentes padrões da rede de drenagem, além de fornecerem uma ideia sobre permeabilidade; grau de

dissecação do substrato, localização de variação nas características dos materiais imageados e inferências sobre a natureza das rochas. No entanto, não se deve esquecer que os produtos do LANDSAT jamais irão fornecer a riqueza de detalhes que podem ser observados em fotografias aereas convencionais.

Para atacar todos os aspectos significativos de uma ana lise da rede de drenagem e necessário distinguir cada uma de suas ca racterísticas particulares, e não generaliza-las. Isto e poseguido através da observação das principais propriedades resumidas a seguir:

a) Densidade

Esta relacionada com a quantidade de canais observados por unidade de area imageada, sendo esta relação arbitraria. É utiliza da para caracterizar zonas homologas em densidade de drenagem e para dar uma ideia da permeabilidade do substrato (Figura 2.1).



---- limite entre zonas homologas (A e B).

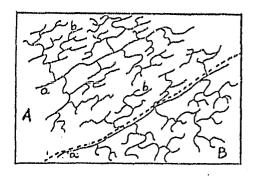
A - baixa densidade.

B - aita densidade.

Fig. 2.1 - Densidade da rede de drenagem.

b) Alinhamentos, lineações ou curvaturas

Os alinhamentos e lineações referem-se ao desenvolvimen to orientado dos canais. Tal desenvolvimento pode ser um reflexo das estruturas das rochas sobre as quais se instala a rede. Essas estruturas podem ser falhamentos (alinhamentos), foliações, fraturamentos e acamamentos (lineações). As curvaturas, por sua vez, podem sugerir a existência de sedimentos e, logicamente, a ausência do reflexo de estruturas lineares conspicuas. Podem ainda estar relacionadas com feições como domos, intrusões circulares, etc. (Figura 2.2).



- ---- limite entre zonas homólogas (A e B)
- a alinhamentos.
- b lineações.
- A predominância das lineações de drenagem.
- B predominância de curvaturas.

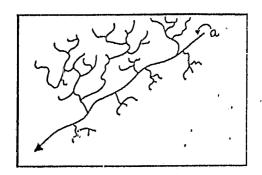
Fig. 2.2 - Alinhamentos, lineações e curvaturas.

O grau de estruturação é definido em função da densidade de alinhamentos e lineações de drenagem por unidade de área, sendo es ta relação arbitrária e classificada em uma escala de "fraco" a "forte".

c) Assimetria

Refere-se as dimensões e a organização dos afluentes de ambas as margens, comparativamente, sendo considerada em relação ao ele mento estrutural de drenagem de maior expressão (Figura 2.3).

O grau de assimetria define estas relações e pode ser classificado em uma escala de "forte" a "fraco".



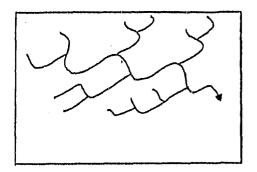
Drenagem fortemente assimétrica.

a - elemento estrutural principal.

Fig. 2.3 - Assimetria.

d) Tropia

Estã relacionada com a orientação das linhas de drenagem em uma ou mais direções preferenciais (Figura 2.4).

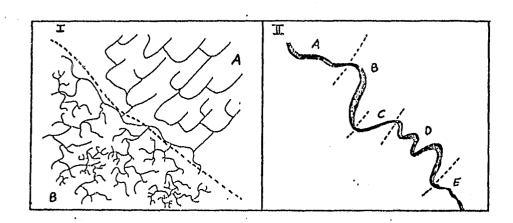


Tropia bidirecional preferencial.

Fig. 2.4 - Trapia.

e) Uniformidade

É considerada em relação à uniformidade ou não de distribuição da rede de drenagem e dos canais, isto $\bar{\rm e}$, quanto ao alargamento, estreitamento e angularidade dos componentes texturais dos mesmos ($\bar{\rm Fi}$ gura 2.5).



----limite entre zonas homologas (A. e B).

A, B, C, D e E - zonas de alargamento e estreitamen to do canal não-uniforme.

A - distribuição uniforme.

B - distribuição não-uniforme.

Fig. 2.5 - Uniformidade.

O grau de uniformidade de distribuição da rede ou dos canais indica a uniformidade do material sobre o qual eles se instalam, e pode ser classificado de "baixo" a "alto".

Todas estas propriedades implicam variações do substrato rochoso sobre o qual se instala a rede de drenagem; tais variações podem ou não ter um significado geológico. É através da análise rigorosa das mesmas que se obtêm dados significativos, que definem e caracterizam zonas homólogas, as quais podem ou não representar variações litológicas e padrões estruturais.

Como ja foi citado anteriormente, nem sempre e possível a extração de dados da rede de drenagem nos produtos do LANDSAT. Recorre-se então as cartas topográficas preexistentes e, em última instância, tenta-se delimitar as zonas homólogas sobre as imagens, mesmo que o traçado da rede de drenagem seja inviável.

2) Análise das formas de relevo

Experiências têm mostrado que as imagens da banda 7 são as que melhor se adaptam ao estudo da morfologia do terreno porque, de vido as suas características espectrais, são as que mais realçam as rupturas de declive.

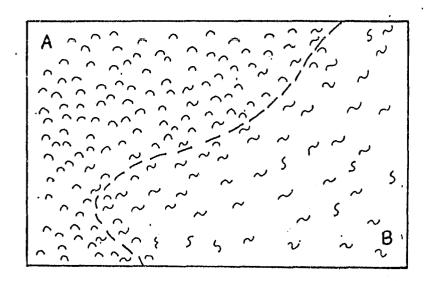
No entanto, não se deve analisá-las isoladamente. As ou tras bandas, principalmente a 5, devem ser utilizadas paralelamente, pois adicionam dados valiosos que tornam os resultados mais satisfatorios.

Através da análise das formas de relevo, é possível che gar a uma definição da expressão morfológica de um corpo rochoso, des de que este possua uma natureza físico-química diferente em relação aos corpos adjacentes, e esteja junto com estes sob a ação dos mesmos processos de intemperismo (ver Capítulo 1).

0 procedimento logico para determinar a expressão morfo logica de um corpo rochoso \bar{e} através das propriedades texturais do relevo que, de maneira geral, são citadas a seguir:

a) Densidade de textura

Esta relacionada com a quantidade de rupturas de declive, por unidade de area imageada, sendo esta relação arbitrária. Deve ser utilizada na definição de zonas homólogas em densidade de relevo. Para classificar estas zonas, podem ser empregados termos puramente descritivos, relacionados com a rugosidade. Assim, quando a densidade é muito baixa denomina-se "relevo liso". A medida que esta aumenta, em pregar-se termos como rugoso, muito rugoso, etc. (Figura 2.6).



- ---- limite entre as zonas homologas (A e B).
- A alta densidade relevo rugoso.
- B baixa densidade relevo liso.
- ^~ elementos texturais de relevo.

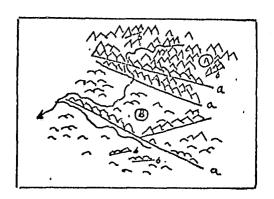
Fig. 2.6 - Densidade textural do relevo.

b) Lineações e alinhamentos de relevo

Lineações são elementos texturais do relevo, com disposição retilinea, que correspondem a feições estruturais do terreno, meno res que 3,5 quilômetros. Alinhamentos correspondem à disposição retilinea a quase retilinea destes elementos, em linhas ou faixas, causando forte estruturação do relevo e possuindo extensão maior que 3,5 quilômetros no terreno. Estas propriedades podem estar refletindo estruturas ou descontinuidades geológicas (Figura 2.7).

Esta extensão de 3,5 km estã relacionada com o trabalho de Northfleet et al (1971), que a consideraram como o limite a partir do qual as fraturas vão sofrer deslocamentos.

O grau de estruturação do relevo e definido atraves da densidade de lineações e alinhamentos, variando de fraco a forte.



^ - elementos texturais do relevo

a - alinhamentos.

b - lineações.

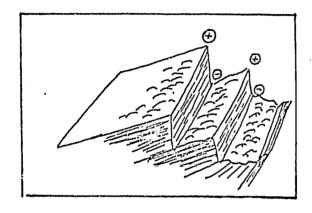
A - zona A: forte estruturação.

B - zona B: baixa estruturação.

Fig. 2.7 - Alinhamentos e lineações de relevo.

c) Quebras positivas e negativas

As primeiras são as cristas do relevo que constituem o topo das rupturas de declive, e as quebras negativas são os vales es truturados que constituem a base das rupturas de declive (Figura 2.8). Normalmente constituem os limites definidos entre zonas homólogas de relevo.



- + quebra positiva crista.
- quebra negativa vale estruturado.

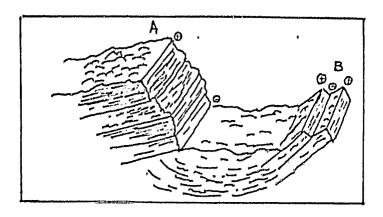
Fig. 2.8 - Quebras positivas e negativas de relevo.

d) Assimetria do relevo

E definida em relação \bar{a} separação de zonas, com declividade maior e menor, pelas quebras positivas e negativas de relevo. \bar{E} evidente que estas zonas irão apresentar outras propriedades diferentes, como, por exemplo, a densidade textural de relevo.

O grau de assimetria e definido em função da declividade: quanto maior for a diferença de declividade entre os flancos separados pela quebra positiva, maior sera a assimetria (Figura 2.9).

ORIGINAL PAGE IS OF POOR QUALITY



- A Relevo fortemente assimétrico.
- B Relevo fracamente assimetrico.
- + quebra positiva.
- quebra negativa.

Fig. 2.9 - Assimetria do relevo.

e) Formas das encostas

Apesar de serem um bom indicador da resistência à erosão, dificilmente podem ser observadas nos produtos do LANDSAT.

3) Anālise dos nīveis de cinza

Convēm recordar, de maneira sucinta, o conceito de $n\bar{1}$ veis de cinza.

O nivel de cinza e a quantidade de energia refletida por uma associação de materiais da superficie do terreno, em uma determina da banda espectral.

Sendo as bandas 5 e 7 as mais utilizadas para interpreta ções de cunho geológico, $\tilde{\epsilon}$ importante ressaltar quais materiais da su perfície refletem mais nestas bandas.

A banda 5 corresponde à região do verde-laranja, apresentando as tonalidades mais escuras onde a vegetação é densa, e as mais claras onde a vegetação é rala ou praticamente ausente.

A banda 7 corresponde à região do infravermelho próximo, apresentando as tonalidades mais claras onde a vegetação é mais densa.

Deve-se lembrar que, dos 256 níveis de cinza originais, cerca de 16 são reproduzidos nas cópias fotográficas.

Apos estas breves considerações, alguns fatores enumera dos a seguir devem ser levados em conta, quando se tenta a delimitação de zonas homologas em niveis de cinza:

- 1) As superfícies imageadas do terreno constituen associaç<u>ões</u> s<u>o</u> lo-rocha-vegetação.
- 2) As imagens da banda 5 fornecem as maiores informações da associação solo-rocha, pois esta tem os picos mais altos de reflectância na região do laranja.
- 3) As imagens da banda 7 fornecem uma representação muito aproximada da morfologia do terreno, pois na região do infravermelho predomina a captação de energia refletida sobre a absorvida.

2.2.2 - PROCESSAMENTO DEDUTIVO DOS ELEMENTOS ANALISADOS

Esta seção trata da fotointerpretação e da confecção do mapa fotogeológico que guarda algumas relações com um mapa geológico propriamente dito.

Este mapa fotogeológico irá conter diversas zonas delimi tadas em função de suas propriedades, zonas estas que representam ro chas com as mesmas características petrográficas, ou então conjuntos de rochas que mostram as mesmas propriedades nas imagens, mas possuem características petrográficas diferentes. Este mapa conterá também tra ços representantes de estruturas geológicas como falhamentos, folia ções, fraturamentos e acamamentos, e ainda outros que não tenham um sig nificado geológico.

Como jã foi visto, toda a anālise desenvolvida sobre os produtos do LANDSAT estã diretamente relacionada com a disposição espacial dos elementos texturais. Existe um relacionamento entre as propriedades destes elementos e as propriedades dos materiais superficiais imageados, jã descrito no Capítulo 1.

Apos estas considerações preliminares, onde ficou eviden te a necessidade dos trabalhos de campo para a confecção de um mapa geológico, serão abordados alguns modelos fotointerpretativos hipotéti cos com fins didáticos:

1) Modelo fotointerpretativo da rede de drenagem

A Figura 2.10 mostra um modelo fotointerpretativo das propriedades texturais da rede de drenagem. Em uma primeira observação, destacam-se as zonas homologas A, B, D e E, onde se notam diferenças marcantes em relação à densidade, aos alinhamentos e lineações, às curvaturas, à assimetria, à uniformidade e à tropia.

As propriedades texturais de drenagem que caracterizam a zona homologa A são a baixa densidade relativa e o predominio de curva turas. Alguns valores relativos as características dos materiais super ficiais que nela se encontram podem ser inferidos, tais como uma per meabilidade relativa maior, a inexistência de fatores controladores da drenagem e a sugestão de vertentes extensas e pouco ingremes.

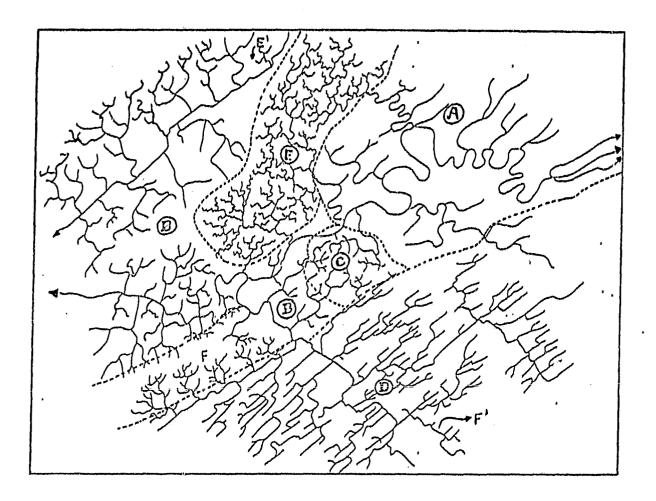


Fig. 2.10 - Modelo fotointerpretativo da rede de drenagem.

Por outro lado, a zona homologa E e a que possui a mais alta densidade relativa. Outras propriedades que lhe são peculiares são a tropia multidirecional desordenada e a distribuição não-uniforme dos canais. Os valores indicados por estas propriedades dizem respeito a baixa permeabilidade relativa e ao baixo grau de uniformidade dos materiais. Pode ser inferida a existência de vertentes pouco extensas e in gremes, o que sugere que a forte resistência a erosão seja o fator de controle da textura fotografica.

As zonas B e D possuem densidades relativas intermedi $\underline{\tilde{a}}$ rias entre A e E, e suas propriedades mais conspīcuas são respectiva mente:

- a alternância entre alinhamentos, lineações e curvaturas, o que lhe confere em grau moderado de estruturação, um alto grau de assimetria e um grau moderado de uniformidade. Os valores in feridos através destas características são relativos à existência de fatores de controle deformacionais e a um grau moderado de uniformidade dos materiais;
- b predominio de alinhamentos e lineações sobre as curvaturas dos elementos texturais de drenagem (alto grau de estruturação); alto grau de uniformidade na distribuição dos canais e tropia bidirecional preferencial. Estas características indicam um forte controle litológico (anisotropia) e alto grau de unifor midade dos materiais superficiais.

A zona C e uma tipica representante de uma anomalia de drenagem. Possui uma tropia multidirecional ordenada, propriedade esta que lhe confere um padrão anular. Os parâmetros que podem ser inferidos atraves de sua análise são a localização e extensão de uma variação local e a localização de um fator de controle, relacionados com a possível existência de um domo, ou com uma bacia estrutural, ou ainda com um "stock".

A zona homologa F caracteriza-se por uma baixa densidade textural em sua região central e por uma forte assimetria de seu limi te SE. Localiza-se um fator de controle que sugere a possível presença de uma crista, formada pela existência de um maciço rochoso mais resistente à erosão, ou talvez por camadas fortemente inclinadas para SE que sustentam o relevo. Indica também a presença de material com diferença significativa em relação aqueles que a rodeiam.

Os alinhamentos texturais de drenagem, como por exemplo F' e E', podem representar traços de falha e eixo de dobra, respectiva mente.

As lineações texturais de dranagem, bastante frequentes na zona D, refletem traços de foliações e possíveis zonas de concentração de juntas.

Todos estes dados devem ser armazenados para um posterior confronto com as interpretações das formas de relevo e níveis de cinza.

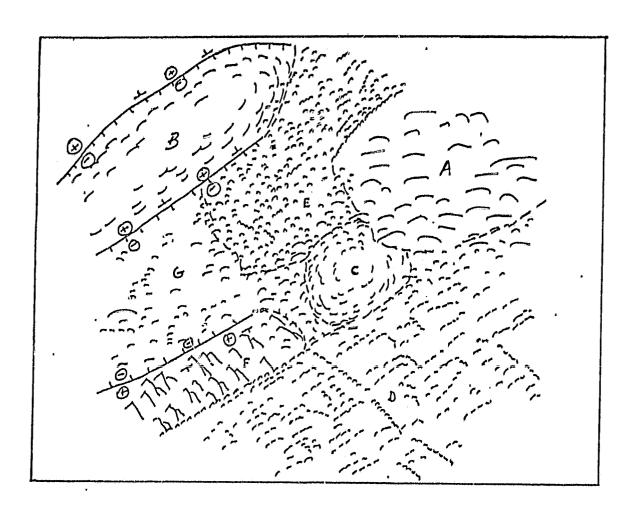
2) Modelo fotointerpretativo das formas de relevo

A Figura 2.11 mostra um modelo fotointerpretativo das propriedades texturais de relevo. Nesta figura, a escolha dos símbolos que caracterizam os elementos texturais de relevo e arbitraria.

Foram delimitadas 7 zonas homologas em propriedades tex turais de relevo. É evidente que as feições de drenagem e relevo são in terdependentes; portanto as zonas homologas, (A e E da Fig. 2.10) cuja propriedade discriminatória é a densidade textural de drenagem, coinci dem aproximadamente com as zonas A e E cuja propriedade discriminatoria é a densidade textural de relevo. Outras características texturais destas unidades serão discutidas a seguir.

A zona homologa A, com uma densidade textural de relevo muito baixa (lisa) e ausência de lineações e alinhamentos texturais de relevo, revela que o fator controlador da textura fotográfica e o litologico, em função da baixa resistência à erosão.

Por outro lado, a zona E, com sua alta densidade textural e baixo grau de estruturação, em virtude da baixa quantidade de li neações e alinhamentos de relevo observados, também mostra que o fator que controla a textura fotográfica é o litológico, em função da alta resistência à erosão. Estas características sugerem a existência de material maciço, fracamente anisótropo. Limita-se parcialmente com a zona A por um alinhamento conspícuo de relevo. O mesmo ocorre com a zona B, quando se observa que quebras positivas e negativas de relevo limitam parcialmente estas zonas com propriedades texturais distintas de relevo. No restante de sua area de ocorrência, os limites com as demais zonas é difuso.



- ~ ~ Elementos texturais de relevo.
- ___ Limites entre zonas homologas.
- lineações de relevo.
- alinhamentos de relevo.
- ristas assimétricas.
- \oplus \bigcirc quebras positivas e negativas.
- atitude de camadas interpretada em função da assimetria de relevo.

Fig. 2.11 - Modelo fotointerpretativo das formas de relevo.

A zona homóloga B possui uma densidade textural mais ele vada que a de A (moderadamente rugosa), porém menor que a densidade das demais zonas. Outras propriedades que lhe são características são as lineações de relevo que lhe conferem um alto grau de estruturação, a assimetria dos seus flancos (cristas homoclinais) e seus limites atra ves de quebras do relevo. Estes aspectos determinam a existência do fator deformacional, em função de dobramento, como o principal fator con trolador da textura fotográfica.

A zona D possui uma densidade textural de relevo bastan te acentuada (rugosa) e mostra uma grande quantidade de lineações e ali nhamentos de relevo. Os principais fatores controladores da textura fo tográfica são, no caso, o litológico - em função da tropia (desenvolvi mento acentuado de lineações de relevo), e o deformacional - em função dos falhamentos e/ou fraturas (alinhamentos e lineações de relevo). Seu limite com a zona F ē abrupto, através de forte alinhamento de relevo; com as demais zonas ē bastante difuso. Ainda através de suas caracte risticas, ē possível cogitar na existência de rochas metamórficas com foliação bastante desenvolvida.

A zona homologa F caracteriza-se pela baixa densidade tex tural relativa de relevo, pela assimetria moderada, e pela ausência de lineações e alinhamentos de relevo conspicuos (baixo grau de estrutura ção). É limitada ao Sul e ao Norte por um forte alinhamento de relevo e por quebras de relevo, respectivamente. O fator de controle da textura fotográfica e o litológico em função da alta resistência à erosão. Constitui-se em um maciço com destaque na topografia.

A zona homologa C destaca-se em função das lineações de relevo que lhe conferem um aspecto típico de uma estrutura circular. Os fatores de controle da textura são o litológico e o deformacional, os quais indicam uma possível intrusão, ou a existência de um domo ou bacia estrutural.

A zona homologa G é bem semelhante, em suas propriedades texturais de relevo, à zona B. No entanto está isolada desta ultima por uma quebra negativa de relevo. Possui uma baixa densidade textural e um fraco grau de estruturação em função das lineações de relevo observadas. Seus limites com as zonas E, C e D são difusos, ao contrário do que acontece com a zona F, cujos limites se fazem através de uma nitida quebra de relevo. Aparentemente o fator de controle da textura foto gráfica é o litológico, em função da baixa resistência à erosão.

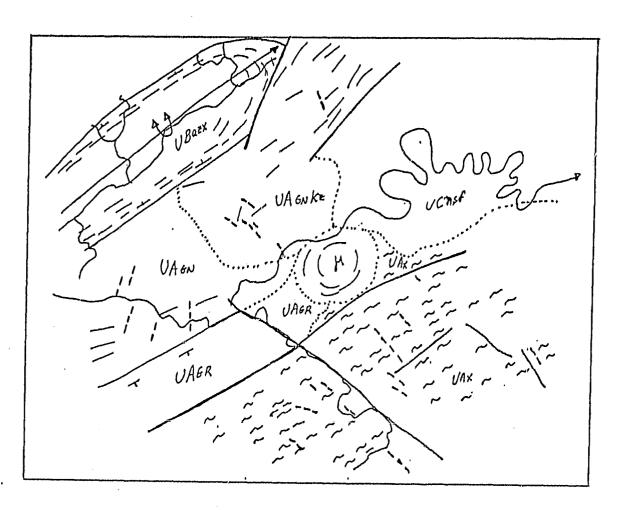
Os alinhamentos e lineações de relevo observados em toda a area são reflexos de falhas (alinhamentos) e foliações (bandamento, acamamento, xistosidade), ou fraturas (zonas de concentração de juntas).

A Figura 2.12 mostra o mapa fotogeológico obtido a partir da integração dos dados obtidos através da análise da rede de drenagem e formas de relevo.

Não se deve esquecer que a análise dos niveis de cinza também deve ser integrada. É através dela que se obtém a idéia do com portamento espectral dos materiais imageados, isto é a individualiza ção de características destes, através da observação de suas tonalida des específicas.

Como estes exemplos apresentados são modelos hipoteticos, criados para dar uma visão do volume de dados e da sistemática que deve ser empregada para obtê-lo, não teria sentido discutir niveis de cinza.

As unidades geológicas do mapa não estão relacionadas com nenhuma área em especial, tendo sido escolhidas por poderem apresentar propriedades texturais como as que foram descritas. Isto é, quando se discorreu a respeito das análises das formas de relevo e da rede de dre nagem, tinha-se em mente um esboço geológico que pudesse exercer um controle sobre a textura fotográfica dos produtos do LANDSAT, tal como foi discutido.



uCasp - arenitos, siltitos e folhetos

uBQzx - quartzitos e xistos

γ - granito

uAgr - rochas granitōides

uAx - xistos

uAgnkz - gnaisses kinzigīticos

uAgn - gnaisses

-t- - anticlinal com flanco invertido

- bandamento e acamamento

~~ - xistosidade

--- - fraturas

----- '- falhas

- contato geológico aproximado

- atitude de foliação

Fig. 2.12 - Mapa fotogeológico.

Ressalva-se, no entanto, não existir nenhuma implicação entre estas propriedades texturais e a ocorrência de esboços geológi cos semelhantes. Isto e, a relação propriedades texturais-unidades geológicas, tal como foi estabelecida, pode ocorrer, mas não e discrimina toria.

O mapa fotogeologico mostra a ocorrência de sete unida des litoestratigráficas. Como é um modelo hipotético, as discussões 1 mitar-se-ão apenas aos aspectos fotointerpretativos.

A unidade uCasf, de idade estabelecida Terciário-Quater nária é constituída por rochas sedimentares, cuja natureza petrográfica é bem contrastante com a daquelas circunjacentes, de idades estabe lecidas pré-Cambrianas. Por este fato ela pode ser bem discriminada nos produtos fotográficos do LANDSAT.

A unidade uBQzx, do pré-Cambriano superior (por exemplo), é outra que possui uma expressão morfológica peculiar, devido às suas características petrográficas e à sua organização estrutural.

Nestes dois casos, verifica-se uma boa coincidência en tre os limites das zonas homologas e contatos geologicos, o que na ver dade não \tilde{e} o que ocorre normalmente.

As demais unidades, cujas composições mineralógicas são semelhantes, exceção feita à uAx, possuem contatos geológicos aproxima dos e limites entre zonas homólogas difusos, não coincidentes. Os contatos são tem definidos apenas quando se estabelecem através de nitidas quebras negativas de relevo, como é o caso da unidade uAgr com a uAgn, e quando se estabelecem por falhamentos (caso da unidade uAgr com a uAx).

Este fato (delimitação não-precisa) é realmente esperado devido às dificuldades já discutidas no transcorrer deste trabalho, que envolvem não so as limitações dos sistemas de sensoriamento remo

to, mas também as dificuldades encontradas no campo, como ausência de afloramentos devidos ao estado de alteração das rochas, contatos de transição entre um e outro tipo petrográfico, etc.

Na analise minuciosa das propriedades texturais reside, então, a esperança de encontrar características que possam pelo menos sugerir a existência de unidades geológicas diferenciadas.

Dificuldades como as encontradas na porção central do ma pa, em função das características texturais de relevo e drenagem (ver Figuras 2.10 e 2.11), são frequentes quando se utilizam produtos do LANDSAT. E, nestes casos, somente os trabalhos de campo podem resolver satisfatoriamente os problemas surgidos.

Este fato, no entanto, não desabona a utilização de tais produtos, pois, como jã foi citado anteriormente, eles são uma ferra menta que auxilia na resolução de problemas geológicos, e não a solução para estes problemas.

Quanto aos aspectos estruturais da Figura 2,12, e poss<u>ī</u> vel destacar os seguintes:

- a) Anticlinal com flancos invertidos: as lineações de relevo e dre nagem definiram a direção dos traços de acamamento, e a assime tria do relevo deniniu o sentido do mergulho (Figura 2.9).
- b) Eixo do anticlinal: na maioria das vezes, o sentido do mergulho do eixo de anticlinais é coincidente com a convergência das cristas homoclinais. Estas, por sua vez, estão representadas na Figura 2.2 por quebras de relevo.
- c) Direção dos traços de bandamento e xistosidade esta direção foi inferida através das lineações de relevo e drenagem.

- d) Traços de fratura: também foram inferidos através das lineações de relevo e drenagem, considerando-se a dimensão máxima de 3,5 km (Northfleet et alii) na superfície do terreno; foram definidos como tal por possuírem direção transversal à tendência geral das foliações.
- e) Traços de falha: foram inferidos atraves da analise dos alinha mentos de relevo e drenagem.
- f) Estrutura circular: foi inferida através das lineações de rele vo e curvaturas anômalas de drenagem.

2.3 - NORMAS E PROCEDIMENTOS PARA O MAPEAMENTO GEOLÓGICO REGIONAL UTI LIZANDO-SE PRODUTOS DE SENSORIAMENTO REMOTO DO LANDSAT

Esta seção, baseada em experiências práticas sugere uma divisão do trabalho em etapas, e tem por objetivo racionalizar e otimizar a utilização dos produtos do LANDSAT para o mapeamento geológico regional.

1ª Etapa

- a) Aquisição de imagens devem ser adquiridos conjuntos de imagens de diversas passagens, das 4 bandas na escala de interesse. Quando isto não for possível, a preferência é dada para as bandas 5 e 7.
- b) Aquisição e consulta de bibliografia e mapas geológicos da ārea de interesse (caso estejam disponíveis).
- c) Aquisição de cartas topográficas e planimétricas na mesma escala das imagens e/ou na escala de 1:50.000 para a análi se da rede de drenagem, quando a área de interesse engloba uma região de relevo muito acidentado (Seção 2.2.1).

- d) Confecção da base planimétrica que contem as coordenadas, os principais rios, as rodovias, as cidades e as represas. Es ta deverá ser ajustada em função das cartas citadas no item c acima.
- e) Reconhecimento preliminar de campo ao longo das principais rodovias ou de quaisquer outras vias principais de acesso à ārea. O intuito desta excursão é ter um primeiro contato com a geologia que irá ser estudada.

2ª Etapa

- a) Anālise da rede de drenagem deve ser desenhado um mapa com o maior numero de detalhes possīvel.
- b) Analise das formas de relevo devem ser escolhidos simb<u>o</u> los que melhor representem as propriedades do relevo. A se guir desenha-se um mapa que caracterize estas propriedades.
- c) Perfis de campo devem ser realizados de acordo com a esca la de trabalho, complexidade geológica e, de preferência, perpendicularmente as principais direções estruturais.

3ª Etapa

- a) Interpretação de dados integrar os dados obtidos anterior mente e desenhar o mapa fotogeológico sobre a base planim $\overline{\underline{e}}$ trica.
- b) Revisão bibliográfica e trabalho de campo final para elucidar os problemas surgidos.
- c) Confecção do mapa e relatório finais.

2.4 - RECURSOS AUXILIARES

Alguns recursos auxiliares, que contribuem efetivamente para o incremento de informações, podem ser destacados, mas acarretam um acrescimo aos custos.

Os mais importantes são o emprego das fitas compatíveis com o computador, para serem analisadas no "IMAGE-100", e a utilização dos mosaicos de radar do projeto RADAMBRASIL.

Através de filtragens, realces e classificações, é possível obter sensíveis melhorias, tanto do ponto de vista geológico como do estrutural. O procedimento normal envolve a ampliação da ārea de interesse para a escala desejada e a aplicação das técnicas acima citadas.

Através da observação das novas imagens formadas no vi deo, \vec{e} possível selecionar a de maior interesse e fotografã-la, utili zando-se o equipamento "DICOMED", ou câmaras fotográficas comuns.

Estes produtos fotograficos serão interpretados de aco \underline{r} do com a metodologia ja discutida.

E vantajoso usar "slides", pois estes podem ser projeta dos e interpretados na escala desejada.

Os mosaicos de radar do projeto RADAMBRASIL constituem um recurso auxiliar praticamente indispensavel, pois funcionam como um complemento de facil obtenção e baixo custo.

. A metodologia empregada na interpretação destes produtos é bastante semelhante ao Método Lógico, com exceção do elemento nível de cinza, devido às suas características.

2.5 - NIVEL DE DETALHES OBTIDOS ATRAVES DA INTERPRETAÇÃO DOS PRODUTOS DO LANDSAT

O nível de detalhes, que podem ser obtidos através da in terpretação dos produtos do LANDSAT, é controlado por diversos fatores, sendo os mais importantes os que se sequem:

- a) Escala conseguem-se, em copias fotográficas, ampliações de até 1:250.000 e, utilizando-se fitas compatíveis com computa dor no "I-100", ampliações de até 1:100.000, sem diminuição sen sivel na qualidade radiométrica e consequente resolução.
- b) Resolução a menor feição que pode ser distinguida necessita ter, no minimo, um diâmetro de 80 m, teoricamente.
- c) Cobertura vegetal em areas onde a densidade de vegetação e muito alta, somente as imagens da banda 7 poderão ser utiliza das com relativo sucesso.
- d) Conhecimento previo da area e experiência de fotointerpreta ção quanto maior for o conhecimento previo a respeito da area de interesse e a experiência de uso dos produtos LANDSAT, maior sera o nivel de detalhes atingivel.

Considerando-se estes fatores do ponto de vista interpre tativo, segue-se uma descrição simplificada das feições litológicas e estruturais quanto as suas implicações.

a) Feições litológicas - é possível delimitar somente unidades li tológicas que possuam características contrastantes (rede de drenagem, formas de relevo e, secundariamente, níveis de cinza) com as unidades adjacentes e com a expressão morfológica significativa (da ordem de vários quilômetros quadrados).

b) Feições estruturais - dentre as feições estruturais, os traços de falha são os mais conspícuos, sendo representados pelos ali nhamentos de relevo e de drenagem, os quais significam uma des continuidade entre zonas homologas ao longo de uma linha. O mo vimento relativo dos blocos muito dificilmente pode ser inferi do. Em alguns casos muito especiais, quando o deslocamento es pacial dos elementos texturais e muito acentuado (de ordem qui lometrica), e possível observá-lo. No entanto, apenas com trabalhos de campo pode-se definir, com segurança, a natureza dos falhamentos. Os traços de fratura são representados pelas lineações de relevo e drenagem, refletindo as direções renciais de zonas de concentração de juntas. É necessário siderar uma dimensão minima (cerca de 3,5 quilômetros), pois, a partir desta, ja existe implicação com o movimento de blocos. Os traços de foliações também estão associados as lineações de relevo e drenagem. Em casos especiais, e possível, através da sua delineação, obter o desenho de dobras (de ordem quilométri ca). A definição de dobras e conseguida quando, atraves assimetria de relevo, infere-se o sentido dos mergulhos. Os tra cos de acamamento dificilmente podem ser observados. Com raras exceções, em areas onde afloram rochas sedimentares tectonica mente afetadas, ou metassedimentares de baixo grau de metamor fismo, dobradas, soerguidas e erodidas, os planos que represen tam a interseção de camadas podem influenciar o comportamento textural da drenagem ou formas de relevo, produzindo lineações. Assim, do ponto de vista estrutural, podem ser mapeadas mas feições mesoscópicas e a maioria das feições macroscópicas. Sob o ponto de vista estratigráfico, as restrições existentes, principalmente em relação as mesoscópicas, tornam as especula cões extremamente dificeis.

PRECEDING PAGE BLANK NOT FILMED

CAPITULO 3

APLICAÇÕES DE SENSORIAMENTO REMOTO EM GEOLOGIA

Neste capítulo são apresentadas as aplicações de senso riamento remoto à geologia, principalmente na área de mapeamento; algumas considerações sobre o escopo e prática da geologia, tendo como base os trabalhos de Gregory e Moore, (1973), (1974); alguns estudos sobre aplicações espaciais preparados pela NASA (1969); e os trabalhos de pesquisa desenvolvidos pelo pessoal técnico do Departamento de Sensoriamento Remoto do INPE.

A crosta da terra foi e esta sendo afetada, durante toda a sua evolução, por numerosos processos que interagem em periodos que variam de frações de segundo, como vibrações sismicas, ate milhares e milhões de anos, como a deriva continental por exemplo.

Cabe ao geologo entender e descrever estes processos, estudar a sua distribuição no tempo e no espaço, reconhecer seus produtos e consequências e a sua significância para o homem.

Sabe-se que as fontes de dados observáveis são muitas, que a escala de observação também é variável e que o volume potencial de seus detalhes é muito vasto. "Resolver problemas de seleção de parâ metros geológicos observáveis que levem aos objetivos específicos de seu estudo, é uma das primeiras preocupações do geólogo" (Gregory e Moore, 1973). É no campo que o geólogo observa, analisa e descreve os fenômenos naturais e os materiais que deles participam ou deles resultam. No entanto, são muitas as fontes de dados geológicos, além das observações de campo. Entre elas, podem-se citar: seções delgadas para análise microscópica; amostras de solo e de rocha para estudos comparativos; mapas aeromagnetométricos para extrapolações sobre o subsolo; idades radiativas para uma cronologia absoluta; e análises químicas ou de raio "X" para composição elementar.

Estas fontes de dados foram acrescidas por uma visão es pectral de dados de imagens espaciais para sīnteses de estrutura, ma peamentos regionais, pesquisa mineral e outras pesquisas relevantes. A estes vēm ainda se juntar as informações obtidas pelo radar de visa da lateral, pelo "scanner" aereo infravermelho termal, pelas fotogra fias aereas e por outros aparelhos capazes de registrar diferenças pro vocadas por diferentes materiais da terra, tais como: radiatividade, propriedades eletricas, susceptibilidades magnéticas, campos gravita cionais, os quais fornecem dados a serem utilizados pelo geologo especialista em sensoriamento remoto.

Harrison (1963), tecendo considerações a respeito da ciência geológica, resume seus pensamentos afirmando que a geológia é uma ciência na qual a concepção é tão importante como a percepção (Gregory e Moore, 1974). Para ele, o mapa geológico contém uma gravação dos fatos geológicos e uma interpretação de sua significância. Ambos os as pectos são representados, mas deve existir uma separação forte entre o que é observação e o que é inferência.

A habilidade para inferir corretamente \tilde{e} a meta do treinamento no campo da geologia, e a capacidade do ge \tilde{o} logo \tilde{e} medida por ele saber traçar uma estrat \tilde{e} gia e chegar a conclus \tilde{o} es razo \tilde{a} veis do fen \tilde{e} n \tilde{o} meno observado.

O produto final pode variar na enfase de uma pequena es cala, mostrando a deriva dos continentes, através de uma representação sistemática do empilhamento de camadas de rochas, para uma detalhada investigação de propriedades de engenharia dos solos, ou para o relacionamento intergranular de depositos minerais em um campo de prospecção.

3.1 - DADÓS DO LANDSAT E NÍVEIS DE INTERPRETAÇÃO

Durante a ūltima dēcada, as plataformas espaciais adicionaram nova dimensão à fotogeologia, incluindo:

- a) Imagens de pequena escala, com vista sinoptica regional.
- b) Iluminação uniforme para irradiância comum.
- . c) Observação repetitiva: uma passagem de satélite a cada 18 dias.
 - d) Sensoriamento seletivo por observações espectrais dentro de bandas visíveis e infravermelhas.
 - e) Orbita global pelo facil acesso a areas remotas, e baixo custo para grandes areas.
 - f) Uma capacidade de ver o mundo todo como um sistema simples.

3.1.1 - NIVEIS DE INTERPRETAÇÃO

O processo de interpretação pode ser conduzido em vários níveis:

- Reconhecimento rapido.
- Interpretação detalhada.
- Analise automática.

a) Reconhecimento rapido

Reconhecimento rapido pode ser feito por qualquer pessoa que tenha noção de escala, de mapas e da geografia regional. É necess $\underline{\tilde{a}}$ rio apenas uma informação generalizada da verdade terrestre.

b) Interpretação detalhada

Este nivel fornece informações tais como estrutura geologica, concordância rochosa, extensão de erosão e sedimentação, distribuição e caráter de depósitos superficiais, localização de operações minerais contemporâneas e campos de óleo. Alguns destes dados também podem ser mapeados por processos automáticos.

c) Analise automatica

Os produtos são geralmente tabelas e "print-outs", trans parências positivas e negativas, classificação e outros formatos de da dos que possam ser avaliados pelo conhecimento humano. Treinamento es pecial e equipamento são essenciais para tal interpretação.

3.2 - CONSIDERAÇÕES GERAIS SOBRE O MAPEAMENTO GEOLÓGICO

Os parâmetros mais utilizados no mapeamento geológico são relacionados com o arranjo espacial e cronológico de formações geológicas e com a mineralogia de seus componentes. As imagens do LANDSAT mos tram grande número de informações a serem usadas em areas importantes da geologia, utilizando-se princípios padrões de fotointerpretação.

3.2.1 - GEOMORFOLOGIA

O relevo e detalhes da superfície da terra refletem as propriedades físicas das rochas subjacentes e dos solos e os processos geológicos que os afetaram.

Muitas expressões morfológicas podem ser identificadas primariamente com base na forma. Cada tipo de rocha, cada fratura ou movimento, cada feição erosional ou deposicional produzem modelos (ain da que não necessariamente únicos), reconhectiveis, padrões e texturas. Tais características morfológicas são fontes valiosas de informação acerca da geologia subjacente. (Figuras 2.6 e 2.7).

3.2.2 - GEOLOGIA ESTRUTURAL

A forma, a atitude, o tamanho e a foliação de corpos e formações rochosas e o relacionamento geométrico entre eles são bem evi denciados nas imagens do LANDSAT. Dobras, falhas, fraturas, cizalhamen to, juntas, acamamento, bandamento e laminação estão todos representa dos sobre as imagens, como alinhamentos e lineações de relevo e drena

gem. Algumas vezes a origem de um alinhamento pode ser determinada a partir de evidências sobre as imagens (por exemplo, o deslocamento de formações ao longo de uma falha).

Alem do contraste espectral, formas características de relevo podem ocorrer. O tamanho ra forma de corpos intrusivos e de do mos de sal podem ser discernidas. Grandes feições tectônicas podem ser vistas sobre uma simples imagem ou um mosaico (faixas de dobramentos, cratons, bordas de provincias geológicas).

Estruturas pequenas, como dobras de 2-3 km de largura, também podem ser vistas em condições especiais de relevo e de ângulo de iluminação solar. Podem ter um interesse econômico direto.

3.2.3 - LITOLOGIA

Podem ser obtidos apenas algumas informações elementares, como expressão topográfica (morfológica), padrão de drenagem, reflectância espectral e estrutura interna das formações. Sob certas condições, estas feições podem ser usadas para inferir o tipo de rocha dentro de limites razoaveis.

3.2.4 - ESTRATIGRAFIA

Nas exposições de rochas sedimentares ou metassedimentares dobradas de grande espessura, a continuidade e sequência de formações pode ser interpretada. Unidades estratigráficas finas que são comumente mapeadas não podem ser separadas nas imagens do LANDSAT. Idades relativas das maiores unidades podem ser inferidas pela superposição de sequências mais jovens sobre as mais velhas, ou por relacionamento discordante entre formações, em geral intrusões ou discordâncias.

3.2.5 - GEOLOGIA SUPERFICIAL

Formas de relevo, padrões texturais, umidade e vegetação podem retratar a disposição e, algumas vezes, o grau de consolidação de sedimentos sobre a superfície. Os padrões estruturais, os depósitos recentes e bacias sedimentares são particularmente bem evidenciados nas imagens.

3.2.6 - PROCESSOS DINAMICOS

A imagem do LANDSAT apresenta abundante evidência de processos geológicos contemporâneos, tais como erosão, sedimentação, aparecimento de geleiras, inundações e ainda distúrbios de materiais por processos sísmicos e vulcânicos.

Qualquer pessoa pode olhar uma imagem como um exercício de estética em apreciação de arte. Por outro lado, quando um observa dor começa a retirar informação prática dos padrões e contrastes, tal como "usos", começa a "aplicação potencial"; a aplicação prática começa quando o dado é sistematicamente obtido & m ordem para encontrar um objetivo social estabelecido.

Assim, a pesquisa para ver se dados do LANDSAT podem ser usados em geologia prática não é uma aplicação prática, ainda que o da do esteja indubitavelmente sendo usado. Assim, o critério para aplicação prática mais que uma adição ao conhecimento científico, é um rāpi do retorno de investimento à sociedade.

Atentando-se para tudo o que foi dito, algumas das poss $\overline{1}$ veis e realmente eminentes aplicações de dados do LANDSAT para a geol $\overline{0}$ gia são discutidos abaixo.

3.3 - APLICAÇÃO DE IMAGENS DO LANDSAT NO MAPEAMENTO GEOLÓGICO

O Brasil e um país pouco conhecido do ponto de vista geo lógico. Não está mapeado ainda na escala de 1:1.000.000, e apenas umas poucas áreas já têm mapas mais detalhados. Esta falta de mapas geológicos, mesmo em escala regionais, tem prejudicado grandemente os trabalhos de localização de novas jazidas minerais. O Sensoriamento Remoto vem oferecer a possibilidade de mapeamentos geológicos na escala de até 1:100.000, em um espaço de tempo relativamente curto em relação aos meios tradicionais, principalmente considerando-se que o número de geólogos no país (cerca de 3.000) é muito pequeno para a enorme extensão territorial e para a lentidão dos processos tradicionais de mapeamento.

O Instituto de Pesquisas Espaciais vem, desde o ano de 1974, testando técnicas de sensoriamento remoto para o mapeamento geo lógico, com os objetivos de definir metodologia de trabalho e fornecer cursos de treinamento para pessoal externo, tanto de órgãos governamen tais como de empresas particulares, visando a transferência das técnicas desenvolvidas e utilizadas por seus pesquisadores para a comunida de geológica do país.

Dentro desta política, a entidade desenvolveu varios programas de pesquisa em mapeamento geológico, os quais chegam hoje a atingir um total de aproximadamente 3 milhões de km^2 .

Carraro, Liu e Yamagata desenvolveram um dos primeiros trabalhos numa \bar{a} rea de cerca de 1,5 milhões de km² na regi \bar{a} o centro-leste brasileira.

O principal resultado desse trabalho pioneiro foi demons trar a maior quantidade de informações contidas nas imagens, em relação aos mapas disponíveis na area.

Foi um trabalho eminentemente de fotointerpretação, com praticamente nenhum controle de campo.

Dentro do mesmo espírito de pesquisa, e visando-se uma melhor definição de aspectos metodológicos, foram iniciados em 1974 os projetos de mapeamento de quatro folhas ao milionesimo: Folha São Francisco, Brasilia, Goias e Belo Horizonte, as quais abrangiam uma maior diversidade e complexidade geológica.

A sequência metodológica estabelecida neste trabalho foi utilizada em projetos similares e quanto ao estabelecimento de crit $\underline{\underline{\epsilon}}$ rios de fotointerpretação mais apropriados para as imagens, foi parale lamente melhorada.

Varios outros trabalhos de mapeamento vêm sendo desenvolvidos pela equipe do DSR, dentro do programa "Geologia Regional", alguns ja finalizados, outros em andamento, entre os quais podem-se citar o Projeto Intrusivas, Projeto Gondwana, Projeto Calcarios do Espirito Santo, Projeto Piauï, etc.

Sempre se procurou utilizar as imagens do LANDSAT, integradas com outros produtos, a fim de melhorar o nível de interpretação e detalhar áreas problemáticas que surgem. Entre os produtos utilizados em conjunto com as imagens, sobressaem os mosaicos de radar de visada lateral, obtidos junto ao Projeto RADAMBRASIL, e às imagens do SKYLAB, quando disponíveis sobre a área e não haver cobertura de nuvens. No mapeamento geológico regional, os produtos utilizados apresentam ca racterísticas específicas, tendo cada sensor uma melhor aplicabilidade, de acordo com o tipo de objetivo procurado e a área a ser estudada.

Uma analise de custos-tempo e efetividade, tomando-se por base projetos similares desenvolvidos por outras entidades, permite con cluir que:

- A utilização de imagens do LANDSAT reduz de maneira apropriada os trabalhos de campo.

- O baixo custo de mapeamento por km², a facilidade de manuseio das imagens e o curto prazo (tempo despendido) conferem a essa nova tecnica um grande valor como ferramenta de trabalho para mapeamentos geológicos regionais.
- O carater repetivo das imagens do LANDSAT é de muita importân cia na separação das unidades geológicas (litológicas), pois as características texturais das diferentes unidades estão ligadas a condições de umidade do solo e de cobertura vegetal que, por sua vez, variam com as estações do ano.
- A visão sinoptica das imagens permite a identificação de grandes estruturas, bem como a correlação entre areas conhecidas e areas inexploradas.
- O uso de sensores remotos, em nível orbital, e eficiente em ma peamentos geológicos regionais e, quando integrados ao uso de outros sensores, permitem um intercâmbio das informações otimizando a análise dos resultados obtidos.

3.4 - APLICAÇÕES DE IMAGENS DO LANDSAT EM PESQUISA MINERAL

- Localização de estruturas, tipos de rochas, formações e sedimen tos superficiais com os quais depósitos de óleo, gás ou mine rais metálicos e não-metálicos possam estar associados.
- Informações derivadas do LANDSAT podem ser combinadas com outras informações geológicas em uma análise regional, para selecionar alvos específicos para uma investigação detalhada.
- Mapeamento de associações de plantas em āreas com "stress" rel<u>e</u> vante.

Todavia, apesar de existirem algumas associações de plantas com significância estratigráfica e estrutural, o relacionamento en tre depositos minerais e uma grosseira associação de plantas com "stress" ainda não foi bem estabelecida (Gregory, 1973).

A grande maioria dos minerais com interesse econômico não apresenta comportamento característico nos sensores comuns. No Brasil, como em outros países tropicais, as rochas estão alteradas em solos, sobre os quais cresce algum tipo de vegetação. Uma concentração mineral é em geral uma anomalia geoquímica, o que pode afetar a vegetação que cresce sobre ela. Assim, tem sido possível a localização de de positos minerais por meio de anomalias apresentadas pela cobertura vegetal. Essas anomalias podem ser de dois tipos.

- Existência de condições para o desenvolvimento de apenas uma determinada associação vegetal.
- 2) Alterações metabólicas e estruturais na vegetação local.

3.5 - APLICAÇÕES DE IMAGENS DO LANDSAT EM HIDROGEOLOGIA

- Localização de fraturas e juntas, nas quais pode ocorrer agua subterrânea.
- Monitoramento de agua superficial, neve, geleiras, etc.
- Mapeamento de certos sedimentos superficiais onde pode ocorrer a agua.
- Mapeamento de associação de plantas com "stress", que podem refletir a presença ou mudança na agua superficial.

Em muitos casos, a qualidade da agua não pode ser inter pretada, embora alta salinidade possa ser indicada por associações es pecíficas de plantas e/ou depositos salinos superficiais.

3.6 - APLICAÇÕES DE IMAGENS DO LANDSAT EM GEOTECNICA

- Localização de depositos de areia, cascalhos, argilas, e outros materiais para construção.
- Planejamento para o desenvolvimento urbano, uso da terra e trans porte.
- Contribuição para previsão de medição de desastres naturais (p. exe., fraturas em terrenos instaveis).
- Monitoramento de agua superficial, neve, gelo e alguns aspectos da umidade do solo.
- Monitoramento de grandes depositos de rejeitos e pedreiras, etc.
- Monitoramento de erosão, sedimentação e fraturas em areas onde serão implantadas grandes barragens.

Em adição as informações geológicas, as imagens do LANDSAT podem também fornecer informações e grande assistência ao planejamento e operações de campo, nos programas de mapeamento.

3.7 - EXEMPLOS DE MAPEAMENTO REGIONAL

3.7.1 - PROJETO ESTUDO DAS ROCHAS INTRUSIVAS: SE DE S.P.; PARTES DO SUL DE MINAS GERAIS; ESTADOS DE RIO DE JANEIRO E ESPÍRITO SANTO

Os objetivos do projeto em questão foram o estudo, atra ves de produtos de sensoriamento remoto (imagens do LANDSAT, mosaicos de radar e fitas CCTs), da viabilidade de mapeamento de rochas intrusi vas e o estabelecimento de critérios para o mapeamento geológico regio nal na escala de 1:500.000, em áreas policíclicas e polimetamórficas e, por último, a análise do comportamento espectral das intrusivas mapea das, no analisador automático IMAGE-100.

Durante os diversos metodos, descritos na literatura es pecializada em fotointerpretação, decidiu-se pelo Metodo Lógico que, por ter sido desenvolvido para as fotografias aereas convencionais, so freu as adaptações necessarias em função das características dos produtos utilizados.

Este metodo, em linhas gerais, e baseado na analise dos elementos texturais das imagens fotograficas e no posterior processa mento dedutivo e indutivo dos elementos analisados. Isto e, procede-se ao estudo das propriedades texturais de drenagem e relevo, com o intuito de reconhecer características dos materiais superficiais imageados, e compreender quais os principais fatores controladores da textura fotografica; posteriormente processam-se os dados obtidos em seu significado geológico.

As características espectrais dos alvos imageados foram estudadas atraves da análise visual e automática dos niveis de cinza.

Duas etapas de reconhecimento de campo, com cerca de 40 dias de duração cada uma, foram realizadas, e vários trabalhos e mapas preexistentes foram consultados para se obter a delineação do mapa fi nal.

Como resultado dessa pesquisa, obteve-se um bom nível de identificação dos corpos com características intrusivas, assim como o relacionamento desses corpos com as principais direções estruturais. Por exemplo uma das feições mais interessantes que indicam o condicio namento estrutural desses corpos é dada por uma faixa de direção NNE -SSW, que engloba diversos corpos intrusivos, tais como as alcalinas de São Sebastião, Passa Quatro e outras, e os granitos de Parati e Mor ro do Chapeu, entre outros. Esta região é visivelmente controlada por estruturas de direção NNE-SSW, que interceptam a direção estrutural principal NE-SW. Um outro ponto, com relação aos corpos intrusivos, diz respeito à análise de realces realizada em computador, onde se obteve em muitos casos uma melhor definição em relação à interpretação visual tanto de seus limites como de seu condicionamento estrutural.

No presente trabalho, obteve-se a compartimentação tectô nica da area enfocada, através da individualização das principais fai xas de dobramentos formadas e/ou remobilizadas durante os grandes ci clos tectônicos (Transamazônico, Uruaçuano e Brasiliano) descritas na literatura. Dada a complexidade da area, devido a superimposição de di versos eventos, optou-se pela subdivisão destes grandes compartimentos tectônicos em unidades com predominância de certos tipos litológicos, sem conotação estratigrafica.

Entre estes o mais expressivo é o embasamento remomiliza do no Brasiliano, de idade Transamazônica (mais ou menos 2.000 m.a.), no qual foram individualizadas faixas com predominância de xistos e quartzitos com gnaisses subordinados; predominância de biotita gnaisses localmente migmatizados e migmatitos heterogêneos com quartzitos e rochas marmorizadas subordinadas; predominância de granitoides e migmatitos homogêneos, com gnaisses e migmatitos heterogêneos. subordinados; predominância de rochas gnaissicas e migmatitos de composição kinzigitica, com biotita-gnaisses e migmatitos heterogêneos subordinados; predominância de charnockitos e granulitos maciços; charnockitos com foliação gnaissica, charnockitos localmente migmatizados e rochas intrusivas associadas.

Na Região de Dobramentos Sudeste de idade Brasiliana, se distinguem faixas com predominância de ectinitos; faixas com predominância de migmatitos homogêneos e granitoides e faixas com predominância de migmatitos heterogêneos com ectinitos e calco silicatadas subordinadas. Nesta unidade são também individualizados os corpos graniticos, rochas alcalinas e basicas intrusivas.

A Região de Dobramentos Uruaçuana-Brasiliana teve separa das as areas com predominância de gnaisses com ectinitos subordinados e localmente migmatizados de areas com predominância de ectinitos com gnaisses subordinados.

A Formação Barreiras e outros sedimentos terciārios como os da Bacia de Taubaté e Resende, baixada litorânea, foram bem individualizadas das demais unidades e, por sua vez, foram separadas das planícies aluviais costeiras do norte do Rio de Janeiro e do leste do Espírito Santo.

Os grandes falhamentos transcorrentes, de direção NE-SW da parte sul da região enfocada, definidos por Hasui (1974) como Zona de Transcorrência São Paulo, foram mapeadas com facilidade. Embora não se possa observar rejeitos relacionados a estas falhas, elas encontram -se relacionadas com extensas faixas de rochas cataclásticas que se apresentam com aspecto característico, tanto nas imagens do LANDSAT como nos mosaicos de radar. Outros "trends" estruturais também foram reconhecidos: N-NE, EW, NNW-SSE.

3.7.2 - MAPA GEOLÓGICO PRELIMINAR DO PRE-CAMBRIANO DO ESTADO DO PIAUI

O mapa geológico preliminar do pre-cambriano do estado do Piauí e a primeira etapa do projeto, e foi desenvolvida por tecni cos do INPE e do IPT. As etapas complementares previam verdade terres tre e avaliação dos recursos minerais da região.

O trabalho foi realizado com interpretação visual de ima gens do LANDSAT e complementada com dados obtidos de mosaicos de radar do Projeto RADAMBRASIL. Dada a disposição particular das āreas prē-cam brianas, que seguem de forma descontínua os limites orientais do esta do, o mapa foi dividido em três partes que correspondem, respectivamen te, aos segmentos Sul, Leste e Norte do Piauí.

Foram individualizadas varias unidades geologicas nos diversos segmentos, e como esta fase inicial de trabalhos foi desenvolvi da em laboratório, as informações obtidas não poderiam ser considera das definitivas. Portanto, para a elaboração da coluna geologica e para o traçado de feições em areas duvidosas foram tomados, como apoio, dados bibliográficos disponíveis.

Finalmente, a integração dos dados obtidos por sensores remotos aos das consultas bibliográficas e mapas preexistentes resultou na confecção dos mapas geológicos preliminares.

Foram separadas rochas do pre-cambriano indiferenciado (granitos, gnaisses e xistos) e do pre-cambriano superior (quartzitos, micaxistos, filitos), rochas sedimentares paleozoicas da Sineclise do Parnaíba, rochas mezozoicas e tercjarias.

As vārias unidades fotogeologicas individualizadas, suas relações estratigraficas e elementos estruturais apresentaram uma grande concordância com trabalhos consultados.

3.7.3 - PROJETO GONDWANA (FOLHA JAGUARIBE)

Este projeto visa o mapeamento geologico-estrutural do nordeste do Brasil e da area correlacionavel da Africa Equatorial. Até esta fase do projeto foi terminada a parte da fotointerpretação da Folha Jaguaribe (228.000 km²).

As unidades até agora delimitadas correspondem a unida des jā conhecidas nos mapas e trabalhos anteriores. Porem, apresentam geralmente distribuições geográficas distintas e detalhes geológicos estruturais em maior número que os trabalhos previos, mesmo aqueles de maior escala.

Apos a analise inicial da região pode-se concluir que, para rochas fanerozoicas, não se devem esperar modificações substanciais. O mesmo não se pode dizer quanto as rochas pre-cambrianas.

Deve-se buscar um método que permita o estudo da continuidade das estruturas e das grandes feições geotectônicas entre estas duas áreas propostas. (Nordeste do Brasil e África Equatorial Oriental).

3.8 - EXEMPLOS DE PESQUISA MINERAL

3.8.1 - PROJETO COBRE NO RIO GRANDE DO SUL

Este projeto visou o mapeamento geológico da porção cen tro-oeste do Escudo Sul-Riograndense (30°00' a 31°30' Sul e 52°45' a 53°30' Oeste), na escala de 1:500.000, utilizando-se imagens multies pectrais do satélite LANDSAT. A abordagem da metodologia utilizada para a investigação geológica regional foi baseada numa sequência genérica de trabalho. O processo de extração de informações de um dado alvo da superfície através da análise da resposta espectral constitui, basicamente, na identificação e na análise dos diferentes padrões tonais e texturais, em cada canal espectral. Como resultado, notou-se que o grau de informações dos traços de estruturas (lineamentos e folhas) é relativamente maior. Observou-se que a área de ocorrência da Formação Santa Bárbara é mais ampla; é possível a delimitação das Camadas Varzinha e Camadas Guarda Velha da Formação Guaritas; os corpos graníticos e migmatitos heterogêneos da porção sudeste da área estudada mostraram-se consideravelmente diferentes em relação aos trabalhos existentes.

3.8.2 - APLICAÇÃO DE SENSORIAMENTO REMOTO NO ESTUDO DO COMPORTAMENTO GEOLÓGICO DA REGIÃO DO COMPLEXO ALCALINO DE ITATIAIA

E um trabalho de avaliação metodológica no mapeamento de áreas pre-Cambrianas complexas, através da interação de dados de verda de terrestre, do sistema MSS do LANDSAT e dos mosaicos de radar. Foram feitos também tratamentos automáticos de dados da região, visando o realçamento de estruturas e de áreas de depósitos de talus, que pode riam estar associados a possíveis depósitos de bauxita cuja ocorrência e conhecida na área.

Os resultados mostram a viabilidade da utilização de ima gens na pesquisa geológico-estrutural; contudo, é importante o amparo da bibliografia previa e da verdade terrestre.

3.9 - EXEMPLOS DE ANALISES AUTOMÁTICAS

3.9.1 - PROJETO INTRUSIVAS

Um dos objetivos deste projeto \tilde{e} a caracterização espectral das rochas intrusivas da região sudeste.

De maneira geral, foram utilizados os seguintes programas:

- Programa Ruido: Visa melhorar a qualidade visual da imagem, quan do necessário.
- Filtragens: Visam também melhorar a qualidade visual da imagem, realçando ou suavizando "bordas", e definir estruturas que mui tas vezes se misturam, não aparecendo de forma definida na ima gem original.
- Slicer: Permite dividir a imagem em 8 faixas de níveis de cinza. Extrai o histograma de toda a imagem, ou somente da area de cur sor, o qual e plotado no video do terminal.
- Stretch: Realça a imagem, contrastando seus níveis de cinza. Tam bem constroi um histograma da imagem. Contem limitadores moveis que permitem alterar os limites normais dos níveis de cinza.

Foram realizados vários realces e filtragens e algumas classificações no IMAGE-100.

Estes tratamentos automáticos, de uma maneira geral e em caráter preliminar, definiram melhor os corpos intrusivos com relação a seus contatos com as rochas encaixantes adjacentes, seja pela carac terística espectral particular de cada corpo rochoso, seja pelo realce dos padrões estruturais distintos e particulares de cada formação ou corpo rochoso.

3.9.2 - PESQUISA MINERAL DE DEPOSITOS DE ILMENITA PRIMARIA NA REGIÃO DE FLORESTA (PE) ATRAVES DE TECNICAS DE CLASSIFICAÇÃO AUTOMÁTICA DE DADOS DO LANDSAT: 1978

A pesquisa visou definir areas potencialmente favoraveis a ocorrência de ilmenita primaria, importante como matéria prima na Industria de pigmentos, através do uso de classificação em computadores.

A metodologia constou da realização de classificações su pervisionadas utilizando o Analisador Multispectral IMAGE-100 do INPE, as quais revelaram mais de 600 áreas favoráveis, em cerca de 500 km². Parte desta região, com quase uma centena de áreas indicadas, foi verificada, de onde resultaram quatro jazidas de teor medio e pobre (18% a 5% de TiO_2); duas outras jazidas de pequenas dimensões, não-alarmadas, foram também encontradas.

3.10 - EXEMPLOS DE APLICAÇÕES UTILIZANDO-SE OUTROS TIPOS DE SENSORES

3.10.1 - FOTOGRAFIA AEREA

Como e bem conhecido, a fotografia aerea e o sistema de sensoriamento remoto mais largamente usado atualmente. E indiscutivel a contribuição dada por este produto para mapeamentos geológicos e exploração mineral.

3.10.2 - RADAR DE VISADA LATERAL

Tem tido uma aplicação sistemática na obtenção de dados detalhados em regiões onde as condições climáticas dificultam a obtenção da fotografia convencional. Os seus dados podem ser interpretados para fornecer informações sobre a topografia, geologia, solos, drenagem e vegetação.

E possível uma pseudo-estereoscopia; entretanto, existe uma séria perda de detalhe em áreas sombreadas.

Terrenos tropicais e grandes e remotas regiões, onde a cobertura de nuvens e constante, têm sido sobrevoados a custos aceita veis. Por exemplo, o Projeto RADAMBRASIL, que mapeou cerca de 5 milhões de km² do território nacional, concentrando-se inicialmente na região amazônica, conhecida por seu difícil acesso.

São utilizados em conjunto com as imagens do satélite LANDSAT. Na maioria dos casos os produtos se complementam, fornecendo uma melhor visualização das estruturas geológicas e possibilitando sua melhor interpretação.

3.10.3 - "SCANNER" INFRAVERMELHO TERMAL AEREOPORTADO

Este sensor é utilizado para localizar e mapear contras tes superficiais de temperatura e emissividade, e tem sido empregado na prospecção de fontes de energia geotermal. Além disso, fornece uma resolução relativamente alta, a custos razoaveis.

3.11 - EXEMPLO DE APLICAÇÃO DE SENSORIAMENTO REMOTO NA PROSPECÇÃO DE ANOMALIA GEOTERMAL NO MUNICÍPIO DE CALDAS NOVAS - GOIÁS

Este projeto teve como objetivo principal a identificação e delimitação de áreas termalmente anômalas na região, e o estudo da viabilidade de aplicação do Imageador Termal do INPE em pesquisas des ta natureza.

Estas anomalias estão intrinsicamente relacionadas com a presença de sistemas aquiferos de aguas termo-minerais que atingem, na região, temperaturas de até 52°C. Embora o imageador não tenha sido efetivamente utilizado, medições de temperatura feitas na área, utilizan do-se termômetros de solo e termômetro radiométrico (PRT-5), mostraram a viabilidade de utilização do sensor na pesquisa. As medidas mostra ram diferenças de temperatura de até 17°C entre o background e áreas anômalas. Foram definidas quatro áreas, que seriam perfeitamente detectadas com o Scanner Infravermelho Termal.

Nessas āreas foram feitas posteriormente sondagens resultando em 9 poços com āguas quentes, 2 com lama quente e 3 com āgua fria.

REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

- AM, ICAN SOCIETY OF PHOTOGRAMMETRY. Manual of Remote Sensing. Falls Church, VA, 1975. V.2.
- ANJOS, C.E.; VENEZIANI, P. Sensores remotos aplicados à prospecção de águas termominerais no Município de Caldas Novas Goiás. São José dos Campos, INPE, jan., 1979. (INPE-1412-RPE/001).
- BRASIL. Ministério das Minas e Energia. Projeto Radam.
- CARRARO, C.C.; CHIANG, L.C.; YAMAGATA, S.K. Interpretação Geológica da região do alto e médio São Francisco, baseada nas imagens MSS -ERTS-1. São José dos Campos, INPE, 1975. (INPE-790-TPT/018).
- CHRISTOFOLETTI, A. *Geomorfologia*. São Paulo, Edgar Blucher, EDUSP, 1974.
- CORREA, A.C.; MENDONÇA, F. de; LIU, C.C. Case studies on the aplication of LANDSAT imagery in geological mapping in Brazil. São José dos Campos, INPE, Aug., 1975. (INPE-729-PE/006).
- CREPANI, E.; MARTINI, R.R.; CUNHA, R.P. Projeto Gondwana: Folha Jagua ribe SB-24. São José dos Campos, INPE, ago., 1978. (INPE-1328-PE/158).
- CREPANI, E.; VENEZIANI, P.; MARTINI, P.R.; PAIVA FILHO, A.; MOÇO, M. Mapa geológico preliminar do precambriano do Piauí. São José dos Campos, INPE, out. 1977. (INPE-1146-PE/049).
- HOWARD, A.D. Drainage analysis in geologic interpretation. *The American Association of Petroleum Geologist Bulletin*, <u>51</u>:(11):224<u>6</u> -2259. 1967.
- LUEDER, D.R. Aerial photographic interpretation; principles and applications. New York, MacGraw-Hill, 1959.
- NORTHFLEET, A.A.; BETTINI, C.; CHAVES, H.A.F. Aplicação da geomatemā tica à prospecção de petróleo análise de fraturas por poliedros or togonais. In: CONGRESSO BRASILEIRO DE GEOLOGIA, 25. São Paulo, 1971. Anais. São Paulo, Sociedade Brasileira de Geologia, 1971. V.3 p. 61-70.

- OHARA, T. *Projeto Cobre no Rio Grande do Sul*. Tese de Mestrado em Sen soriamento Remoto e Aplicações. São José dos Campos, INPE. a ser publicada.
- PARADELA, W.R.; MENESES, P.R.; MATTOSO, S.Q. de Pesquisa Mineral de Depósitos de Ilmenita Primaria na Região de Floresta (PE), através de Técnicas de Classificação Automática de Dados LANDSAT. In: SEMI NARIO BRASILEIRO SOBRE TECNICAS EXPLORATORIAS EM GEOLOGIA, 2., Gravatal, 1979. Anais. Porto Alegre, MME/DNPu, 1979, p. 307-317.
- RICCI, M.; PETRI, S. Principios de aerofotogrametria e interpretação geológica. São Paulo, Nacional, 1965.
- RODRIGUES, J.E. Aplicação de sensoriamento remoto no estudo do compo<u>r</u> tamento geológico da região do complexo alcalino de Itatiaia. Tese de Mestrado em Sensoriamento Pemoto e Aplicações. São José dos Ca<u>m</u> pos, INPE. No prelo.
- SIMONETT, D.S.; LINTZ, Jr., J. Remote Sensing of Environment. Reading, MA, Addison-Wesley, 1976.
- THORNBURY, W.D. *Principles of geomorfology*. New York, John Wiley, 1969.
- VENEZIANI, P. Interpretação de dados de sensoriamento remoto em geologia. In: INSTITUTO DE PESQUISAS ESPACIAIS. Departamento de Sensoriamento Remoto (INPE/DSR). Curso de treinamento; introdução às têc nicas de sensoriamento remoto e aplicações. São José dos Campos, ago. 1980. cap. 5, p. V.1-V.17. (INPE-1869-MD/004).
- VENEZIANI, P. Metodologia de interpretação de dados orbitais (LANDSAT) no mapeamento geológico regional. In: INSTITUTO DE PESQUISAS ESPA CIAIS. Departamento de Sensoriamento Remoto (INPE/DSR). Curso de treinamento; Aplicações de sensoriamento remoto, com enfase em ima gens LANDSAT, no levantamento de recursos naturais. São José dos Campos, out. 1980. Cap. 4, p. IV.1-IV.25. (INPE-1949-MD/006).
- VENEZIANI, P.; SANTOS, A.R.; ANJOS, C.E.; BARBOSA, M.P. Projeto estudo das rochas intrusivas. INPE inédito.

BIBLIOGRAFIA CONSULTADA

- GREGORY, A.F.; MOORE, H.P. The role of Remote Sensing in mineral exploration. Ottawa, Canada, Gregory Geoscience, 1974.
- From space. Ottawa, Canada, Gregory Geoscience, 1973.
- GUY, M. Quelques principles et quelques experiences sur la metodologie de la photo interpretation. In: SYMPOSIUM INTERNATION'AL DE PHOTO INTERPRETATION, 2., Paris, 1966. Acte. V.1, p. 21-24.
- HASUI, Y.; CARNEIRO, C.D.R.; COIMBRA, A.M. The Ribeira folded belt. Revista Brasileira de Geociências, 5(4):257-266, 1975.
- NASA. Useful applications of Earth-oriented satellites Geology 2 -. Washington D.C., 1969.
- SOARES, P.C.; FIORI, A.P. Lógica e sistemática na análise e interpretação de fotografias aéreas em geologia. *Noticia Geomorfológica*, 16:72-104, 1976.